

А. Н. ДУДАРЕВ, В. И. Сотников, А. И. Васильева



МОБИЛИЗАЦИЯ РУДНЫХ ЭЛЕМЕНТОВ В ТЕРМОГРАДИЕНТНЫХ ПОЛЯХ

АКАДЕМИЯ НАУК СССР СИБИРСКОЕ ОТДЕЛЕНИЕ труды института геологии и геофизики

Выпуск 291

А. Н. ДУДАРЕВ, В. И. СОТНИКОВ, А. И. ВАСИЛЬЕВА

МОБИЛИЗАЦИЯ РУДНЫХ ЭЛЕМЕНТОВ В ТЕРМОГРАДИЕНТНЫХ ПОЛЯХ (По данным крупномасштабного эксперимента)

Ответственный редактор д-р геол.-мин. наук В. Н. Шарапов



ИЗДАТЕЛЬСТВО «НАУКА» СИБИРСКОЕ ОТДЕЛЕНИЕ Новосибирск-1976 В книге изложены результаты геологических, химикоминералогических и статистических методов экспериментального изучения влияния неоднородных температурных полей на поведение рудных элементов горных пород при длительном нагревании крупных блоков горных масс в условиях естественного залегания. При этом в рыхлых или массивных породах искусственно создавались многозональные термоконвекционные флюндные системы неоднородного внутреннего строения, что приводило к существенному перераспределению в инх рассянных рудных компонентов.

Материалы могут быть использованы для разработки новых прогнозно-понсковых признаков в практической геологии, а также в теоретической — при решении вопросов зональности и генезиса эплогенных рудных месторождений. Идея моделирования сложных эндогенных геологических процессов в условнях максимального приближения к природным не нова. Геологические аналоги давно исследуются в металлургии, петрургии, при подземной газификации твердого топлива и т. д. Наиболее полное и эффективное воплощение эта ндея нашла при изучении районов современной гидротермальной и вулканической деятельности и отчасти в инженерной геологии.

Большое место в моделировании эндогенных палеогеологических процессов в лабораторных условиях отводится в настоящее время различным прессовым и автоклавным методам, методические и технологические особенности которых не позволяют провести многие измерительные операции и объемное моделирование процессов тепломассообмена. С целью расширения практических возможностей измерений и теплофизических исследований геологических процессов лабораторными методами на сравнительно крупных (до 1 м³) объемах горных масс з Лаборатории экспериментального рудообразования ИГиГ СО АН СССР разработана новая система моделирования гидротермальных процессов с одновременными теплофизическими исследованиями - проточный высокотемпературный термоградиентный эндоклав (Дvдарев, 1969).

Длительная работа с этой системой натолкнула нас на мысль о геологических модельных исследованиях по этому принципу в полевых условиях на больших объемах ($n \times 1000$ м³) пород в естественном залегании. Постановка подобных экспериментальных работ, по нашему мнению, дает принципиально позые возможности для создания замкнутых геолого-физических и гидродинамических модельных систем, приближающихся к природным.

Воспроизведение динамических процессов, охватывающих значительные объемы горных пород. требует особой технологии опытов. Всесторонние исследования геохимических многоступенчатых процессов переноса энергии н вещества, в результате которых формируются различного рода геохимические зональности — рудоотложения, метасоматических колонок, интрузивных тел и др. — требуют создания гетерогенных систем раствор — расплав — твердые породы, газ твердая порода и т. д. с широким диапазоном температур, в которых иаряду со значительным объемом расплава и раствора были бы зоны, свободные от каких-либо тепловых или иных воздействий, являющихся в своем роде началом отсчета,

Изучение процессов теплообмена при взаимодсйствии гидротермальных растворов или расплавов с горными породами практически информативно только тогда, когда экспериментатор имеет возможность для непосредственного измерения (и управления) эффективных потенциалов теплопереноса в ходе опыта в совокупности с наблюдениями за динамикой температурного н влажностного полей исследуемого процесса или объекта. Такая поставка опыта также требует специального технологического решения и создания принципиально нового вида эксперимента.

Отметим также, что моделпрование на малых объемах пород (в лабораторных условиях) не позволяет в одном образце создать многозональную сложную систему с полным циклом возможных превращений пород, с замкнутым циклом активизации, переноса и отложения рудного и петрогенного вещества. Как правило, в малом образце при интенсизном локальном нагревании его центра создаются весьма жесткие условия эксперимента: быстрый нагрев, большие градиенты температур, быстрое высушивание и высаливание растворов.

Аналитические методы для исследования сложных гидротермальных систем с неопределенными граничными условиями, с переменными в пространстве и во времени условиями и особенностями эволюции процессов, при тесном взаимодействии различных механизмов тепломассопереноса, в настоящсе время мало эффективны.

Проведение полевых экспериментальных работ было связано с большими техническими трудностями, преодолеть которые удалось благодаря помощи работников Алмалыкской ГРЭ и треста «Ташкентгеология». Авторы книги благодарны всем служащим экспедиции и треста, принимавшим участие в организации опытных работ и особенно старшему геологу экспедиции Н. Ф. Вологдину.

Большую помощь в статистической обработке материалов оказала сотрудник ВЦ СО АН СССР Р. Д. Мишкович, за что авторы ей весьма признательны Исследования физических и мамических процессов в твердых, жидких и газообразных системах показывают, что на ход различных превращений вещества огромное влияние оказывают неоднородные температурные поля. Особенно велика роль термоградиентных условий в процессах массопереноса. Некоторые проблемы термодиффузионной дифференциации вещества в массопереноса рассмотрены в ряде геологических работ в связи с исследованием процессов рудообразования, контактового метаморфизма, метасоматоза и др. (Шипулин, 1960; Поспелов, 1953, 1959, 1963; Овчинынков, 1955, 1957, 1967 и др.). Так, например, П. Н. Кропоткин (1957, с. 81) считает, что «...пиевматолитовое в гидротермальное орудевение в подавляющей своей массе выпадает в той зоне, где вследствие наличия интрузива имеет место нанболее резкий спад температур в вертикальном направлении, т. е. в зоне максимальных значений геотермического градиента».

Роль неоднородного нагревания для динамики разнообразных процессов в геологических средах значительна. Подтверждение этому можно найти в работах, исследующих влияние естественных (Кропоткин, 1957) или искусственных (Кононов, 1965; Богородицкий, 1966) очагов нагревания (термоапомалий) на физическую и химическую перестройку горных пород в районах современной гидротермальной и вулканической деятельности, при проведении подземной газификации углей (ПГУ), в районах развития вечной мерзлоты и т. д. В частности, многочисленными исследованиями в вулканических областях подтверждается своеобразное поведение элементов и вторичных минералов горных пород в зависимости от температурного режима геотермальных очагов (Овчинников, 1957).

Детальнее остановимся на примерах не менес интерссных, но не так шпроко известных — из области подземной газификации твердого топлива. Экспериментальными работами Д. К. Семененко, И. А. Турчанинова (1957) на Подмосковном участке газификации найдено, что при нагревании глип уже до температуры 200°С в породах появляются мелкие вертикальные трещины. Этот процесс наблюдается до 800°С. При 1200°С образуется однородный расплав темно-коричневого цвета, обволакивающий зерна кварца. Промицаемость глин, например, типа «Синика» в интервале температур 400—900°С изменяется от 0,02 до 0,08 мД. Пористость ес сначала резко повышается до 49,6% при температуре в 600°С, а затем снижается при 1200°С до 20,6%. Пористость песчанистой глины изменяется незначительно от 22,1 (100°С) до 28 (1000°С) и 27,5% (1200°С).

Пески менее подвержены термическому воздействию, чем глины. В основном при нагревании меняется их объемный вес, проницаемость, увеличивается содержание крупных фракций при спекании мелких частиц. Пористость песка изменяется на 1—2%. Максимальная проницаемость — в интервале 600—900°С. В известняках при 700°С появляются трещины, а при 900°С они обычно разрушаются. Газопроницаемость известняков изменяется от 0 (при 20°С) до 6,2·10⁻³ мД (при 900°С).

Замечено, что при невысоких давлениях с ростом температуры до 800—1000°С проницаемость осадочных пород резко увеличивается и лишь при больших температурах в результате спекания и оплавления пород она может понизиться.

При изучении участков подземной газификации углей В. И. Кононов (1965) отметил своеобразные гидротермические преобразования и выделил три зоны с различными гидротермическими условиями: 1—циркуляции паро-газовой смеси; 2—аномально-нагретых вод; 3— подземных вод с обычной температурой, но с аномальным химическим составом.

В зоне 1 все виды вод переходят в парообразное состояние, наблюлается значительная диссоциация воды (от $1,4 \cdot 10^{-8}$ при 100°C ло $2,52 \cdot 10^{-7}$ при 1000°C); изменяются ее физические свойства. На Подмосковном участке ПГУ такая зона с температурой от 1200 до 114°C распространяется от очага газификации на 6 м вверх и на 1 м вниз. На Лисичанском участке ПГУ она имеет температуру от 1300 до 120°C. При взанмодействии пород и газо-паро-водяной смеси при высоких температурах последняя сильно минералнзуется. Спектральными анализами установлено, в частности, что из песчанистых и глипистых пород Подмосковного участка выносятся Ве, Мп Рb, Sn, W, Cu, а из песчано-глинистых сланцев и углей Лисичанского участка еще и As, Sв, Fe. Характерно, что в зоне 1 обоих участков нет Ni, Sr, Ba, присутствующих в породах и водах двух других зон.

К. Ф. Богородицкий (1961) подсчитал, что при подземной газификации углей может выноситься от 0,5 до нескольких десятков килограммов в год редких элементов.

Зона 2 характеризуется значительным воздействием теплового очага, но температуры в ней ниже критической (114°С для Подмосковного участка и 120°С для Лисичанского). На Подмосковном участке мощность зоны 2 равна 6—17 м в кровле и 1—5 м в почве очага. На Лисичанском участке соответственно 3—8 и 3—6 м. Для зоны характерно обилие горячих химически активных газов (CO₂, SO₂, O₂, H₂); здесь же происходит и конденсация паров воды, поступающих из очага. Воды зоны 2 обладают повышенной растворяющей и миграционной способностью. Вязкость их уменьшается от 131·10⁻⁶ до 28,8·10⁻⁶, а плотность — от 0,9997 до 0,9584 г/см³. Воды обогащены иопами Na⁺, K⁺, Ca²⁺, HCO₃⁻, SO₄²⁻, HS⁻, Fe²⁺ и Mg²⁺. На Лисичанском участке в водах зоны 2 спектрально обнаружены Mn, Pв, Cu, Ni, Ti, Sr, Li, которые отсутствуют в зоне 3.

Зона 3 на Подмосковном участке расположена на глубине 17 м от поверхности. На Лисичанском участке — выше 8 м в кровле и ниже 7 м в почве очага. Площадь этой зоны на Подмосковном участке около 30 км², температура естественная, встречаются отдельные аномальные участки с повышенной температурой (в результате прорыва горячих газов).

Исследуя многочисленные материалы по влиянию естественных и искусственных тепловых очагов, не связанных с газификацией топлива, В. И. Кононов (1965) также выделяет около них три зоны с различным состоянием воды. Так, в зоне 1, непосредственно окружающей очаг, температура больше 700°С, водные растворы находятся исключительно в газообразном состоянии. В зоне 2 температура сныжается до 400°С. Здесь присутствует смесь газов и жидкости. Во внешней зоне 3 подземные воды имеют температуру 100—300°С и находятся в жидком состоянии. В паро-газовых смесях вблизи искусственных очагов тепла были обнаружены многие малые элементы (аналогичные вулканическим эксгаляциям). Однако нанболее существенной при этом является вещественная лифференциация различных температурных зон этих систем. Так, Li, Co, Ni, Sr, Ba обнаружены лишь в подземных водах и не содержались в конденсатах паро-газовых струй (т. е. наблюдается отгонка этих элементов из области нагрева).

Напротив, Be, As, Se, Tl. Sв, Sn, присутствуют в основном в паровой фазе и не зафиксированы в поздемных водах. Концентрация ряда элементов — Sв, Pв, Ni, Ln, As, Bi — в возгонах и конденсатах заметно возрастает по сравнению с их содержанием в породах.

Отсюда видно, что тепловой очаг в длительно работающей природной гидротермальной системе способен активно влиять на зональное распределение элементов в окружающей среде.

Основной научной целью постановки экспериментов являлось изучение процессов переноса вещества и энергии во влажных средах в условнях повышенных температур и значительных температурных граднентов с последующим использованием их при анализе рудообразующих процессов и разработке поисково-прогнозных рекомендаций.

Создание длительно существующего регулируемого источника высокой температуры и потока вещества в большом объеме пород, насышенном датчиками регистрирующей аппаратуры, фиксирующими различные характеристики тепловых, массообменных и химических процессов, позволяет исследовать многие особенности моделируемого процесса. Совокупность решаемых при этом задач может быть разделена на следующие: 1) физико-химические закономерности; 2) теплофизические и эпергетические особенности; 3) кинетика и динамика процессов; 4) физические преобразования вмещающей среды. В экспериментах 1970—1973 гг. не все эти направления получили развитие. В известной степени они выделены условно, с тем, чтобы наметить в дальнейшем постановку многочисленных частных задач. В предварительных лабораторных и полевых исследованиях на первых этапах основное внимание уделялось вопросам тепломассообмена и гндротермального рудообразования.

Обращаясь к моделированию сложного рудообразующего процесса, следует отметить, что классическая теория гидротермального рудообразования не может достаточно удовлетворительно объяснить все многообразне проявлений эндогенного процесса. Детальное изучение месторождений, их минералого-геохимических и генетических особенностей, результаты экспериментального моделирования отдельных сторон рудного процесса, геохимические исследования распределения элементов в различных сериях пород и т. д. — все это даст основание говорить о полигенетическом характере формирования рудоносных растворов и месторождений. При этом многопричинным и сложным становится круг факторов, способствующих формированию вещественной нагрузки растворов и управляющих их движением и разгрузкой. Одним из ведущих факторов бываст тепловая обстановка: именно в термоактивных зонах формируются месторождения.

Влияние теплового фактора многообразно. С целью выяснения некоторых сго сторон и планировался полевой эксперимент, конечная задача которого — моделирование тепловой зоны в природных условиях. Постановке «природного» эксперимента предшествовала большая работа по изучению теплофизических параметров вмещающих пород различных месторождений, а также многочисленные лабораторные исследования проявления отдельных теплофизических и геохимических эффектов в рыхлых и монолитных средах при воздействии растворов с разной рудной напрузкой в условиях неоднородного температурного поля.



Рис. 1. Схема крупномасштабной геолого-физической модели области неоднородного нагревания.

ОН — очаг нагревания: ОИН — область интенсивиого нагревания; ОП — область плавления; С₁, С₂, С₃ — вводы и выводы для подачи вастворов и газов: T - дат $чики температуры, <math>\Delta T$ термограднентные датчики.

Данные последних экспериментов подтверждают значительное влияние теплового фактора при эндогениом рудообразовании и на движение растворов, активизацию, мобилизацию оущоусы концентрацию элементов. С целью проверки полученных при лабораторных псследованиях результатов в значительно более сложных природных условиях и планировался «природный» эксперимент. Вместе с тем условия эксперимента позволили внести ряд полевого дополнительных факторов с тем, чтобы приблизить его к эндогенному процессу.

Поставленная задача включала ряд вопрособ, последовательное исследование которых представляло большой интерес:

1. Пути и причины движения растворов в условнях неоднородного теплового поля в породах различной проницаемости.

2. Тепло- и массопоток в различных участках температурного поля в зависимости от мощности источника пагревания.

3. Распределение (зональность) элементов в районе влияния теллового источника (на примере Си, Мо, Со и др.).

4. Влияние мощности теплового источника на масштабы концентрации элементов и их распределение вокруг источника. Конфигурация «рудных концентраций» в условиях однородной и неоднородной сред и др.

В центре участка пород значительных размеров и различного состава помещался достаточно мощный, способный расплавить некоторый объем породы, нагреватель (или несколько нагревателей) (рис. 1). В экспериментальном блоке размещали различные измерительные датчики, вводы для растворов и т. п. В течение длительного времени по разрабстанной программе проводялся опыт, в ходе которого исследовались теплодинамические, массообменные, энергетические и другие параметры. До и после эксперимента тщательно исследовались геолого-структурные особенности участка, физические и химические особенности слагающах его пород, характер распределения рудных элементов и т. д.

Глава 1

ОБЗОР ЛАБОРАТОРНЫХ ЭКСПЕРИМЕНТАЛЬНЫХ ИССЛЕДОВАНИЙ

В лабораторных экспериментах, предшествовавших полевым исследозаниям, проверялись два предположения, объясняющие в известной мере механизм физико-химического действия неоднородного температурного поля: а) увеличение проницаемости и пористости пород в определенных интервалах температур и на определенных участках наложенного температурного поля; б) активизация, мобилизация и направленное перемещение поровых растворов с возможным отложением из них рудных компонентов в некоторых критических участках термоградиентного поля. Рассмотрим эти две тенденции.

ИЗМЕНЕНИЕ ПОРИСТОСТИ ПОРОД С НАГРЕВАНИЕМ

Уже простейшие поисковые опыты по локальчому нагрезанию рыхлых или сцементированных узлажиенных сред показали, что в определенных участках температурного поля происходят механические перестройжи первоначально однородной среды. В одних местах она уплотияется, в другых образуются значительные пустоты и происходыт термомеханическое разрыхление, видимое простым глазом. Заметное узеличение количества пустот часто наблюдается в зонах максимального разогрева и разрушеныя среды и на границах фазовых превращений. Так, простое нагревание карбонатыых пород в градиентном температурном поле дает заметный эффект дифференциации величин удельной поверхности. В зоне нагревания до 100°С удельная поверхность равна 0,06 м²/г; при 200°С — 0,21; при 300°С — 0,16; при 400°С — 0.19 и при 500°С—0,7 м²/г.

Большей интерес в этом отношении представляет исследование влияния термообработки на пористость различных пород, отобранных с площади Сорского медно-молибденового месторождения (Хакасская АО). Экспериментально была изучена эволюция пористости нелзмененных пород Сорского месторожления (лейкократовые граниты, порфиры I и порфиры II) и развитых по ним метасоматических образований. Все породы подвергались последовательному нагреванию до 900°С. Через каждые 100°С образцы охлаждались и проводилось определение открытой пористости (Ки. о, %) методом Преображенского (Кобранова, Лепарская, 1957), прослеживались необратимые изменения пород при нагревании (рис. 2).

Возрастание открытой пористости начинается в интервале температур 300—400°С. Иногда эта ступень смещается в сторону больших температур и несколько выполаживается. Такой температурный интервал скачка увеличения пористости соответствует температуре основной рудной фазы минерализации Сорского месторождения (табл. 1). По-видимому, в этих условиях происходит активизация поровых (законсервированных) растворов, что приводит к механическому парушению пор и является одной из причин возрастания пористости. Вторая ступень



Рис. 2. Особенности изменения пористости гранитоидных пород Сорского месторождения при нагревании от 100 до 900°С.

ким разрушением образца. Не совсем ясна причина некоторого сокращения пространства ΠΟΡΟΒΟΓΟ переходе от 100 к при 300°С, наблюдаемого для MHOGHX пород. Отметим также, что вторичные пропессы изменения **NODO**.1 (калишпатизация, окваральбитизация певание. и серицитизация), как правило, повышают открыпористость TVIO пород. Болес резкое возрастание пористости при нагреваним для альбитизированных (измененных) пород обусловлено массовым зскрытием газово-жидких Интервалы включений. температур вскрытия пор

. (800—900°С) обусловлена

начинающимся термичес-

пористост!!

увеличения

близки к температурам их закрытия в момент минералообразования. В частности, пологая площадка у альбитизированных гранитоз (обр. 591) прослеживается от 600°С. Это согласуется с данными по го-

Таблица 1

№ oб-		Температура, ^с С							
разца	Порода	100	300	400	500	600	700	800	900
557/1	Лейкократовый гранит	3,99	3,94	4,69	5,53	5,72	5,89	5,98	7,71
557/2		4,18	4,08	4,72	5,59	6,25	5,78	5,91	7,29
560/1		2,04	2,15	3,64	3,56	3,90	3,96	4,14	4,61
560/2		2,04	1,93	3,55	3,52	3,83	3,60	3,71	4,12
599/1	Калишпатизированный	4,06	3,63	6,24	7,39	7,32	7,25	7,22	7,67
599/2	гранит	3,68	3,67	4,33	6,60	6,30	6,96		7,30
591/1 591/2 592/1 592/2	Альбитизнровалный гранит	1,77 2,23 5,40 5,40	3,81 4,16 5,34 5,92	6,21 5,58 6,03 6,61	6,62 6,46 6,09 6,81	7,04 7,09 6,97 6,74	7,14 7,11 6,88 7,14	7,08 7,25 6,88 7,25	7,67 8,09 7,21 7,95
550/1	Серицитизированный	5,15	4,89	5,27	7,30	9,33	9,46	9,92	9,86
550/2	гранит	5,29	5,27	6,23	7,52	8,94	8,35	9,40	9,78
573/1	Порфир I	3,02	2,74	2,67	4,11	4,03	4,17	4,20	4,8 3
579/2		1,77	1,85	2,73	3,06	3,44	3,47	3,49	3,92
603/1	Калишпатизированный	4,01	3,81	6,20	6,77	7,57	7,55	8,08	8,29
603/2	порфир	3,11	3,06	5,80	5,99	6,66	6,59	6,80	6,94
604/1	Альбитизированный н ок-	4,26	3,90	4,34	3,96	4,09	5,32	5,84	6,18
604/2	варцованный порфир I	3,40	3,56	5,25	5,50	5,94	6,02	6,21	6,81
582/1	Серицитизированный	6,62	6,04	6,60	7,04	7,28	6,64	7,31	7,71
582/2	порфир I	5,75	5,62	6,94	6,84	7,10	7,17	7,21	7,60
542/1 542/2	Калишпатизированный, альбитизированный	3,63	3,39	3,72	4,82	5,83	5,84	6,03	6,74
	порфир П	3,20	3,85	4,69	5,15	6,33	6,46	6,56	7,09
544/1	Альбитизированный	4,04	3,77	4,88	5,13	5,80	5,84	5,75	6,22
54 4/2	порфир 11	4,41	4,25	4,75	5,53	6,37	6,49	6,65	7,03

Эволюция открытой пористости пород (Кп. о) при нагревании, 06

(Берзина, Сотников, 1968) и характеризует, могенизации включений очевидно, верхнюю температурную границу закрытия пор. Серицитизированные породы (обр. 550), сформированные при относительно пониженных температурах, фактически уже при 400-500°С дают существенное возрастание объема пор. Нижний подъем графика пористости соответствует наложенным более низкотемпературным (интервал температур 300—400°С) процессам.

ТЕРМИЧЕСКАЯ МОБИЛИЗАЦИЯ ПОРОВЫХ РАСТВОРОВ И ВЕШЕСТВА ПОРОД

Для изучення термоградиентной мобилизации вещества ΒΟΚΡΥΓ локального источника энергии поставлены многочисленные качественные и количественные эксперименты на рыхлых и монолитных средах.

Опыт № 10 в целях исследования перераспределения рудных элементов под влиянием фильтрующей жидкости и теплового поля проводился (в течение 4 часов) с цилиндрическим образцом (диаметр 62 мм; высота 500 мм), приготовленным из смеси песка и цемента (1:1) на растворе солей (NH₄)₂MoO₄, CuSO₄ 5H₂O и CoNO₃, с концентраппей 0,001 M.

Образец вертикально помещался в сслитовую нагревательную печь так, что он нагревался в средней части. Тепловой режим фиксировали шестью термопарами, введенными в образец на глубину 5 мм от поверхности (рис. 3), снизу и сверху к нему подводилась вода, не содержащая Мо, Си, Со.

После эксперимента определялись плотность, открытая пористость, прозодился количественный спектральный анализ на Мо, Си и Со (табл. 2, см. рис. 3).

Скорость пропитки образца в 1-й час — 35 мл; во 2-й — 45; в 3-й — 60; в 4-й — 60 мл. Увеличение количества пропитывающей воды во второй половине опыта обусловлено некоторым повышением температуры нагрева образца В Таблица 2

этот период.

Поле температур. Максимальный нагрев составил 700°С. В верхней части образца градиент температур бопостоянный, чем Jee R нижней. Граница кипения вверху (верхняя фазовая граница) при установившемся температурном режиме отстоит от напревателя на расстоянии 10 см; а внизу — на 2 см. При нагреванни в образце образовались две трещины А п Б (см. рис. 3).

Распределение молибдена в образце равномерное при исходном его содержании 3,6× ×10⁻⁴%, после эксперямента оно составило (1,2-6,0) · 10-4%. По дляне образца содержание

Некоторые характеристики опытного образца

№ про-		К 9/	Содержание, %						
бы	σ, г/см³	^л п.о. ⁷⁰	Mo	Cu	Co				
I	2,10	13,30	0,00050	0,0060	0,0016				
11	2,33	2,18	0,00050	0,0030	0,0010				
111	2,20	7,49	0,00060	0,0030	0,0012				
IV	2,03	54,48	0,00048	0,0030	0,0008				
V	2,78	51,27	0,00034	0,0020	0,0007				
VI	2,05	11,00	0,00050	0,0028	0,0010				
VП	1,90	19,64	0,00036	0,0027	0,0005				
VШ			0,00035	0,0018	0,0005				
IX			0,00033	0,0019	0,0005				
Х	Зона т	ермиче-	0,00012	0,0015	0,0001				
ΧI	ского	разруше-	0,00039	0,0020	0,0004				
ΧП	1	ия	0,00035	0,0015	0,0005				
ХШ			0,00040	0,0016	0,0005				
XIV	2,43	16,75	0,00037	0,0018	0,0005				
XV	2,01	13,31	0,00033	0,0017	0,0005				
XVI	2,06	10,97	0,00035	0,0018	0,0005				
XVII	2,35	2,19	0,00028	0,0018	0,0004				
XVIII	2,64	·	0,00018	0,0017	0,0003				





Мо возрастает синзу взерх от 1,8 до 5—6·10⁻⁴% (пробы XVIII и I—III). Покальные минимумы содержания Мо на фоне возрастающей кризой отмечены в двух случаях: в средней части зоны нагрева (экстремум 1) и на верхней фазовой границе (экстремум 2). Наиболее значительный манымум характерен для зоны нагрева, где содержание Мо в пробе из участка максимального нагрева (центральная часть) снижается до $1.2 \cdot 10^{-4}$ %. Минимум этот асимметричный, с более пологой верхней ветвью (над нагревателем и в его верхней части).

Локальные максимумы приурочены к нижней фазовой границе (1^1) ; к участку под верхией фазовой границей (2^1) и к участку пад верхней фазовой границей (3^1) . При этом, если два последних максимума проявлены четко с крутыми симметричными ветвями, то нижний (1^1) менее отчетлив при пологом и асимметричном расположении ветвей (нижняя ветвь более пологая). Максимальные количества Мо характерны для верхних экстремумов: 3^1 —6.0·10⁻⁴%; 2^1 —5.0·10⁻⁴%. Для нижнего максимума отмечено только 4.0·10⁻⁴% Мо. Если проследить наличие Мо в соседних участках, то и здесь фиксируется относительное накопление элемента. Во всех случаях Мо концентрируется в участках максимальных температурных градиентов.

Отмеченные максимумы отражают накопление Мо по отношению к исходному его содержанию, преобладает он в верхней части образца, расположенной над нагревателем. Здесь, по-видимому, концентрируется Мо, вынесенный из зоны нагревания и частично из области верхней фазовой границы. Нижияя (под нагревателем) область повышенобразовалась, очевидно, за счет выных концентраций молибдена щелачивания элемента из нижней части образца, который подвергался интенсивному воздействию диффундирующей воды, движущейся по направлению к источнику тепла. Нижний максимум 1¹ (как и верхний 2¹) находится в области прогрева образца в 200—400°С. Третий максимум (31) располагается в верхней торцевой части образца в области его конденсационного увлажнения. По-видимому, вода, конденсированная в верхней части образца, служила своеобразным экраном.

Распределение меди. Исходная концентрация меди в образце равна 2,3 · 10⁻³%. Диапазон изменений количества Си в пробах после опыта составляет (1,5—6,0) · 10⁻³%. Распределение Си по высоте



плотность (б, г/см³) и открытая пориопыте № 10. максимумы в распределения этемствер.

образца существенно отличается от распределения Мо в первую очередь большей равномерностью. Вместе с тем сохраняется общая тенленция к хвеличению содержания элемента в зержией части образца, это происходит более постепенно, чем у Мо. Резких максимумов и минимумов нет. Однако более слабые экстремумы намечаются и з распределении Си, очи часто совпадают с экстремумами распределения Мо: сохраняются пологие экстремумы (2- в верхней части образца на границе зоны пропитки. Максимум под гранещей фазового превращения (31) для Си не проявлен, но в верхней зоне образца содержание се резко увеличивается от 3·10-3 до 6·10-3%, что не характерно для «молибленовой кривой». гле после максимума 3¹ в торцовой части несколько уменьшилось содержание Мо. На «медной кривой» (см.

рнс. 3) слабо проявлены лижные экстремумы $(1-1^1)$. При этом если минимум (1), как и на графике содержаний Мо, приходится на центральную часть зоны прогрева, то максимум 1^1 по сравнению с аналогичным молибденовым максимумом смещен несколько больше в зону нагрева.

В распределении Си относительно исходного содержания после эксперимента на профиле содержаний элемента выделяются два участка повышенной концентрации, образованные за счет выщелачивания элемента как из области нагрева, так и из нижних частей образца (под нагревателем). Концентрация Си в верхней части образца значительно выше, чем концентрация Мо. В целом участок повышенной концентрации Си по сравнению с Мо отстоит дальше от теплового источника.

Распределение кобальта. Исходная концентрация Со – 6·10⁻⁴%. Днапазон содержаний после эксперимента – от 1·10⁻⁴ до 1,6·10⁻³%. Распределение Со в общем сходно с распределением Мо, по характеризуется еще более резким проявлением максимумов и минимумов. В максимуме 3¹, расположенном в непосредственной близости к верхней торцевой поверхности образца, отмечено 1.6·10⁻³% Со. В целом сохраняется тенденция преимущественного накопления Со в верхней части образца, главным образом пад верхней границей фазовых переходов. Из зоны максимального нагрева наблюдается вынос Со, превосходящий вынос Мо и особенно Си.

Анализируя характер поведения этих элементов при нагревании, можно отметить, что при перераспределении элементов в образце наблюдается определениая зональность, выражающаяся в приуроченности к тепловому источнику участков повышенной концентрации Мо при относительной удаленности Си. К Мо несколько приближается распределение Со, хотя его концентрация повышена и в верхней части образца, в области экранирующего действия конденсированной воды.

Плотность образца в отдельных его частях изменяется от 1,7 до 2,63 т/см³, на графике видно несколько локальных экстремумов. Наиболее выраженные минимумы на кривой плотности ограничивают сверху и снизу область нагрева. Замеров плотности в пределах зоны прогрева из-за разрушения образца не проводилось.

Области верхней фазовой границы соответствует плотностной минимум 4, переходящий постепенно вверх, в максимум 5¹ (см. рис. 3), характеризующий зону пакопления вещества. Уменьшение плотности в самом верху образца объясняется разрушающим действием волы (зона пропитки). Положение минимума плотности 4 совпадает с минимумами содержания элементов. Расположенный ниже (под фазовой границей) плотностной максимум 4¹ соответствует максимумам 2¹ на кривых содержания рудных компонентов и, по-видимому, фиксирует один из участков концентрации вещества. Нижней фазовой границе в отличие от верхней соответствует максимум плотности 2¹. По-вилимому, злесь имели место привнос и концентрация растворимых компонентов из нижней части образца, характеризующейся пониженной плотностью 1.

Открытая пористость меняется от 2 до 55 %. При этом большей пористостью характеризуются участки верхней фазовой границы (вынос вещества) и область нижней границы прогрева образца (1¹). При средней пористости образца (8—10%) в указанных участках она увеличена в 3—5 раз. Эти же участки характеризуются минимумами плотности и содержания рудных элементов. В зоне интенсивного прогрева пористость образца не определялась: в связи с образованием зоны термического разрыхления возникли высокопористые, с низкой плотностью продукты, из которых в значительной степени вынесены легкоподвижные компоненты.

ТЕРМОГРАДИЕНТНОЕ ПЕРЕРАСПРЕДЕЛЕНИЕ Компонентов гранита при слабом нагревании

В качестве объекта для эксперимента был взят монолитный образец среднезернистого гранита с нагревателем в центре (рис. 4). Рабочий раствор $H_2O+0,01$ (NH_4)₂ $MoO_4+0,2$ Na_2CO_3 с постоянным уровнем. Температурнос поле измерялось через 1 см в шести точках (1-6) при помощи записи показаний термопар на электронном потенциомстре (непрерывная запись). Максимальные температуры нагревателя достигали 170°С (термопара 6). Мощность зоны 100-градусного нагрева распространялась от нагревателя на расстояние 1 см; изотерма 50°С отстояла на 2,5 см. Продолжительность опыта 360 ч.

Цели эксперимента: 1) исследование распределения молибдена



Рис. 4. Схема эксперимента.

а — в разрезе, б — распределение температуры;
 в — опробование образца после нагревания.

в образце под влиянием источника тепла; 2) изучение перераспределения породообразующих компонентов; 3) особенности изменения физических свойств образца.

Физические особенности гранита

Плотность образца (рис. 5, табл. 3) в отдельных точках изменяется от 2,48 до 2,82 г/см³. Доопыта, судя по данным трех независимых определений, средняя плотность образца равна 2,52—2,53 г/см³. Построенные зоны повышенных (A, A^{1} , A^{11}) и пониженных (\mathcal{B} , \mathcal{B}^{I} , \mathcal{B}^{II}) значений плотности (см. рис. 5). Оказалось, что полосы аномальных величин плотности образуют коническую структуру с широким основанием внизу.

Удельная теплоемкость локальных участков образца меняется от 0,238 до 0,452 ккал/г·°С).



Рис. 5. Изменение физических свойств образца гранита после нагревания. Распределение: а — теплоты растворения (кал/г): б — теплопроводности (кал/см·с·'С): 6 — плотности (г/см³): г — температуропроводности (см³/с); д — теплоемкости (кал/г·^сС). I — изолнини одинаковых величии свойств; 2 — области повышенных величии физических свойств. Точкой обозначено мест• взятия образца.

Изолинии теплоемкости (0,300; 0,350 и др.) дают картину, внешне сходную с распределением плотностей. Зоны пониженных зпачений теплоемкости по сравнению с плотностью как бы поменялись местами. В активной зоне образца (зона прогрева больше 100°С) или на небольшом удалении от нее теплоемкость повышена. Зона повышенных значений теплоемкости тяготеет к области максимального прогрева.

Зоны повышенных и пониженных значений коэффициентов теплои температуропроводности соответствуют температурному полю образца. Теплопроводность изменяется от 5,51 до 17,95 · 10⁻³ кал/см · с · °C; температуропроводность — от 3,57 до 21,2 · 10⁻³ см²/с.

Теплота растворения образца в плавижовой кислоте меняется от 624 до 1058,1 кал/г. В вертикальной плоскости опробования образца теплота растворения распределена упорядоченно. Выделяются зоны пониженной и повышенной теплоты растворения, располагающиеся под углом или перпендикулярно к изотермам, отражая тем самым особенности перераспределения вещества (см. рис. 5).

По-видимому, вещественные и физические перестройки в опытиом образце происходили по схеме: «тепловое всасывание» раствора снизу — перемещение его вверх к нагревателю — вынос раствора в верхние

Таблица З

_	тепло	ризические	своиств	а гранита	1
№ образ- ца	σ, г/см'	С, кал/г. .°С	λ·10 ⁻³ , καπ/ςм·c· ·°C	$a \cdot 10^{-3}$, $c M^2/c$	Н, кал/г
$1 \\ 2 \\ 3 \\ 4 \\ 5 \\ 6 \\ 7 \\ 8 \\ 9 \\ 10 \\ 11 \\ 12 \\ 13 \\ 14 \\ 15 \\ 16 \\ 17 \\ 18 \\ 19 \\ 20 \\ 21 \\ 22 \\ 23 \\ 24 \\ 25 \\ 26 \\ 27 \\ 28 $	$\begin{array}{c} 2,53\\ 2,82\\ 2,52\\ 2,52\\ 2,52\\ 2,52\\ 2,52\\ 2,52\\ 2,52\\ 2,52\\ 2,52\\ 2,52\\ 2,52\\ 2,52\\ 2,53\\ 2,53\\ 2,53\\ 2,52\\ 2,53\\ 2,52\\ 2,53\\ 2,52\\ 2,53\\ 2,52\\ 2,53\\ 2,52\\ 2,53\\ 2,52\\ 2,53\\ 2,52\\ 2,53\\ 2,52\\ 2,53\\ 2,52\\ 2,53\\ 2,52\\ 2,53\\ 2,52\\ 2,53\\$	0,333 0,312 	7,59 16,60 - 6,46 9,31 10,50 7,05 8,48 5,60 7,42 - 11,30 11,55 9,00 7,07 7,32 8,80 10,45 8,50 - 6,26 11,10 13,20 17,95 8,99 8,26 6,19 -	8,99 21,20 6,70 13,30 11,70 8,92 12,40 9,42 6,60 11,60 11,55 13,10 9,90 6,63 9,10 12,10 10,80 	623,7 744,8 747,9 757,9 632,7 743,6 950,4 1056,4 1058,1 1002,7 953,7 967,7 921,6 738,7 781,9 1013,8 901,4 1004,0 833,8 1033,8 891,6 786,1 835,2

части образца и растекание его в стороны от теплового источника. Это, очевидно, и обусловило появление конических зон при распределении теплоты растворения и лругих физических параметроз.

Распределение петрогенных и рудных компонентов

Особенности распределения мямических компонентов в образце после эксперимента изучались на основаими квантометрического анализа содержаний SiO₂. TiO₂. Fe₂O₃ и MnO; пламенной фотометрен K₂O, Na₂O и количественного спектрального анализа на Mo (рис. 6, табл. 4).

В распределении петрогенных элементов относительно теплового источника намечаются некоторые тенденции. Повышенная концентрация К зафикопрована в зоне наибольшего прогрева. Для Na характерно пониженное содержание в

участках максимального прогрева, он перегруппировался в более хололные части образца и вынесси из зоны прогрева. Ге накапливается в более прогретых частях образца, здесь его содержание достигает 0,95— 0,97% (при содержании в исходном образце — 0,65%). Si выносится из зоны напрева, где его содержание снижается до 72—73% (при исхолном количествс — 76%). При исходном содержании Мо в породе 0,0002, в зоне прогрева его количество возрастает до 0,001—0,008% (в 30— 40 раз больше по сравнению с фоном) (см. рис. 6).

Лабораторные экспериментальные исследования изменення физических и вещественных свойств горных пород и модельных сред в термоградиентных условиях позволяют отметить следующее.

1. Теплофизические свойства горных пород в условиях повышенных температур, резких граднентов температур и увлажнений значительно изменяются. При этом изменения отдельных физических параметров пород, их вещественных и геолого-минералогических характеристик четко направлены и коррелируются друг с другом определенным образом.

2. Большую роль в процессах изменения физических свойств пород играют неоднородные температурные поля (стационарные и нестационарные). В условиях установившегося температурного градиентного поля в горной массе в конечном итоге формируются зоны измененных пород с неоднородным (зональным) распределением физических свойств, что подчеркивается возникновением в этих условиях вещественной зональности пород.

Не менее важный факт — проявление в термоградиентном поле активизации, мобилнзации и движения поровых растворов и вещест-



Рис. 6. Изменение химического состава образца гранита после нагревания. Распределение (%): a - SiO₂; b - Fe₂O.: b - TiO₂: e - MnO; d - Na₂O; e - K₂O; ж - Mo. 1 - зоны обеднения: 2 - зоны обегащения.

Таблица 4

Содержание	петрогенн	ЫХ КО	мпонен	ITOB I	и Мо	вгр	аните, %
№ образца	SiO₂	TiO₂	Fe2O3	MnO	K20	Na2O	Мо
Verenuer	1						
псходная	76.0	0.20	0.65	0.05	1 60	4 02	0.0002
порода	77.0	0,20	0,00	0,00	4 80	4 02	Сл.
2	78.0	0,20	0.58	0.07	4 76	4 02	0.0004
4	76,5	0,10	0.57	0.04	4 70	4 02	0.0001
5	76.0	0 15	0,60	0.05	4 55	4.30	Сл.
6	75.6	0 11	0,66	0.02	4 91	4.05	0.0050
7	75.0	0.20	0.56	0.02	4.55	3.70	0.0070
8	74.8	0.07	0.45		5.53	3,70	0,0080
9	76.0	0.10	0.70	_	5.49	3,33	0,0006
10	78,0	0,15	0,54	0,04	4,65	4,26	0,0005
12	78,5	0,24	0,60	0,05	4,75	4,26	0,0003
13	77,0	0,10	0,45	0,05	4,35	4,32	0,0001
14	76,0	0,23	0,73	0,09	4,71	3,95	0,0002
15	75,3	0,07	0,40	0,02	4,74	3,50	0,0002
16	70,8	0,05	0,35	-	4,55	4,05	Сл.
17	73,3	0,10	0,83	—	4,55	4,01	0,0008
18	72,0	0,07	0,81	—	4,68	3,90	0,0010
19	77,0	0,20	0,48	0,05	4,00	3.50	Сл.
20	76,0	0,23	0,50	0,09	4,55	3,85	0,0002
22	75,4	0,15	0,64	0,05	4,39	4,01	0,0004
23	73,0	0,10	0,95	_	4,75	3,85	0,0040
24	73,0	0,07	0,86	0,04	4,53	3,85	0,0010
25	72,5	0,12	0,85	0,02	5,06	3,70	0,0060
26	80,0	0,15	0,97	0,07	4,55	3,95	0,0003
27	73,0	0,15	0,80	0,05	4,65	3,62	Сл.
28	73,0	-	0,84	0,04	4,90	3,50	0,0010
Прим		Ацали	тики М	из	еркало	ва. А.	С. Сураж-

Примечание. Аналитики М. И. Зеркалова, А. С. Суражко, Л. Г. Изюмова.

ва пород. Сочетание дифференциации физических свойств пород и активизации подвижности приводит к перераспределению вещества породы, к концентрации его в определенных теплофизических элементах среды (зон фазовых превращений, максимального прогрева, резких градиентов *P*, *T* и др.); к возникновению вещественной и физической зональности и т. д.

ТЕРМОГРАДИЕНТНОЕ ПЕРЕРАСПРЕДЕЛЕНИЕ КОМПОНЕНТОВ ГРАНИТА ПРИ ИНТЕНСИВНОМ НАГРЕВАНИИ

Если первые эксперименты по изучению активизации и перераспределения компонентов вмещающих пород в термограднентном поле проводились преимуществению на увлажненном сыпучем материале в стеклянных трубках, плоских и цилиндрических сосудах, а также на цилиндрическом образце из смеси песка и цемента, приготовленном на растворе солей ряда рудных элементов, то в дальнейшем эксперименты были перенесены на монолитные образцы, что приблизило их к природным эндогенным процессам.

Уже в опыте с образцом мелкозеринстого аляскитового гранита из Сорского молибденового месторождения (Дударев, Сотников, 1971), нагрев которого (максимально до 170°) осуществлялся нагревателем, введенным в образен, отмечалось, хотя и незначительное, перераспределение некоторых петрогенных элементов, а также зопальное распределение Мо (образец помещался в раствор 0.01 п. (N (H₄)₂·MoO₄+ +0.1 п. Na₂CO₃) в граните с преимущественным образованием повы-



Рис. 7. Изменение физических свойств гранита после интенсивного нагревания. 1-22 – номер пробы.

шенных концентраций в участках максимального прогрева. Однако мощность источника и циркуляция раствора в образце оказались явно недостаточными, чтобы вызвать более ощутимое перераспределение компонентов породы.

Это и было учтено при постановке эксперимента с керном порфировидных гранитов из Амуджиканского массива (Восточное Забайкалье), в пределах которого локализуется молибденовое оруденение. Длина керна — 93 см, диаметр — 42 мм. Нижний торец керна помещался в кювету, куда по системе сообщающихся сосудов постоянно поступал 0,5 н. раствор HCl. Этот же раствор периодически подводился и к верхнему торцу керна. Керн в вертикальном положении помещался

	73.30.85	0.000					20 C C C C C C C C C C C C C C C C C C C		R \$ \$ \$ \$ \$ \$ \$ \$ \$ \$ \$ \$					
V₂ термо-		Времы замеров												
пары	1	2	3	4	5	6	7	8	9					
пары 1 2 3 4 5 6 7 8 9 10 11 12 13 14 15 16 17 18 19 20	1 40 43 45 50 60 74 90 112 154 217 340 440 530 455 355 220 138 90 63 50	2 46 50 54 60 70 86 103 127 170 240 345 510 622 553 436 268 165 110 80 60	$\begin{array}{c} 3\\ 44\\ 49\\ 53\\ 61\\ 70\\ 86\\ 103\\ 126\\ 170\\ 242\\ 347\\ 504\\ 622\\ 554\\ 437\\ 269\\ 165\\ 82\\ 66\end{array}$	4 49 52 56 63 72 90 105 129 172 243 347 509 628 562 445 274 172 274 172 117 83 07	5 48 50 55 60 70 87 103 125 170 238 326 460 615 548 434 270 167 116 82 65	6 46 49 53 60 70 84 100 124 166 234 313 450 606 540 425 265 165 15 81 65	7 50 53 58 64 73 90 106 130 173 244 330 476 625 557 444 275 171 119 84 66	8 	9 44 46 52 60 70 86 104 125 160 210 350 396 575 525 450 260 165 110 80 63					
17 18 19 20 21 22	138 90 63 50 30 24	165 110 80 60 35 29	$ \begin{array}{r} 168 \\ 115 \\ 82 \\ 66 \\ 39 \\ 31 \end{array} $	172 117 83 67 40 33	167 116 82 65 40 34	165 115 81 65 40 34	171 119 84 66 40 33	177 121 83 67 41 33	1 (1) (4					

Распределение температур по керну, ^сС

Таблица 5

Примечание. Время замеров температур 26 февраля: 1—12 ч. 2— 13 ч.30 мин; 5—20 ч.00 мин; 27 февраля: 4—2 ч. 30 мин; 5—8 ч.00; 6—11 ч.00; 7—17 ч.00 мин; 28 февраля: 8—18 ч.00 мин; 9—8 ч.30 мин. в цилиндрическую печь. По всей длине в керн вводились термопары (на глубину 21 мм).

Керн непрерывно нагревался в течение 78 ч. При этом уже через 1 ч установился практически постоянный температурный режим с максимальной температурой в центральной части нагревателя до 628°С (табл. 5, рис. 7).

За время эксперимента через нижнюю торцовую часть керна было введено 310 мл раствора, что позволяет оценить эффект «теплового всасывания» (около 4 мл/ч). Граница промачивания фиксировалась визуально по резкому потемнению породы и в процессе эксперимента располагалась на 2—3 см выше уровня раствора в кювете (в районе термопар 20—21). Количество раствора, поступившего через верхний торец, незначительно.

В ходе эксперимента граниты испытали осветление и непосредственно в пределах очага нагревания — разрыхление. Наиболее интенсивное осветление зафиксировано как в области нагревания, так и на участках, примыкающих к нагревателю сверху (интервал 9—10) и снизу (интервал термопар 16—17). Под нагревателем граниты осветлены сильнее, практически до границы промачивания. Вверху осветление развивается до термопар 4—5. Процесс осветления гранитов идет преимущественно по основной массе гранитов (особенно в верхней половине керна), оставляя без изменения калиевые полевые шпаты. И только в областях интенсивного изменения калишпаты несколько осветляются.

После завершения эксперимента керн был распилен на 22 блока (соответственно термопарам), которые послужили основой для изучения физико-механических, теплофизических, петрографических и химических преобразований, имевших место в процессе нагревания керна.

Физико-механические и теплофизические преобразования

Образец порфировидного биотитового гранита в результате одновременного нагревания и пропитки претерпел значительные физические изменения (табл. 6, см. рис. 7). Рассмотрим особенности их изменения.

ΨИ	зически	е свои	ства трани	па после в	агрева	
"Ma образ- ца	σ, г/см ³	К _{п.0} , %	с, каћ/г. •°С	λ.10 —3 кал/см.с. . С	а.10 ^{—3} , см²/с	Т равно- весная, СС
1 2 3 4 5 6 7 8 9 10 15 16 17 18 19 20 21	2,58 2,57 2,56 2,56 2,55 2,56 2,55 2,55 2,55 2,55	0,94 1,02 0,79 0,93 1,06 0,96 0,93 0,94 1,34 3,18 1,30 1,05 1,11 1,00 1,00 0,76	0,210 0,200 0,248 0,270 0,275 0,330 0,270 0,290 0,273 0,315 0,260 0,271 0,290 0,271 0,290 0,225 0,270 0,210	5,7 5,9 5,8 5,3 7,5 6,1 6,5 7,5 6,3 8,1 6,2 5,4 4,7 6,3 7,6 9,8 4,5	10,6 11,0 9,2 10,5 7,7 9,2 10,1 9,2 10,7 9,6 7,7 6,1 8,9 8,8 14,1 8,6	50 55 60 70 95 100 130 170 245 450 280 175 120 80 60 40

Таблица б

Физические свойства гранита после нагревания

Примечание. В образцах 11—14 и 22 физические параметры не определялись. Плотность породы заметно уменьшается винтервале, располагающемся в пределах очага нагревания (до 2,40 г/см³). За пределами нагревателя плотность остается более или менее постоянной (2,55—2,56 г/см³) и только в областях увлажнения (вверху и внизу керна) она возрастает до 2,58 г/см³.

Открытая пористость порфировидного биотитового гранита изменяется в пределах 0,76— 3,18%, на графике кривая этой пористости сохраняет форму кривой распределения температур нагревания керна с небольшими локальными отклонениями. В зоне нагрева 400°С и больше пористость гранита возрастает в 3 раза по сравнению с ее исходными величинами.

Удельная теплоемкость гранита возрастает в пробах. подвергшихся большему нагреванию. В верхней части керна (обр. 1, 2) (обр. 21) теплоемкость гранита лежит В пределах И внизу 0,200—0,210 кал/г. °С. Затем резко возрастает (у обр. 3 она равна 0,240 и у обр. 4—0,270 кал/г·°С). То же самое наблюдается и в нижней зоне керна. Максимальные значения теплоемкости достигаются в обр. 6 (0,310) и 19 (0,315). Средняя теплоемкость у гранита, прогретого до 80°С, равна 0,290 кал/г. С. Общее приращение теплоемкости достигает, таким образом, 0,115 кал/г·°С (или больше 50% от исходной). Локальные максимумы теплоемкости наблюдаются в образцах 6 $(T = 95^{\circ}C;$ C = 0,311 кал/г·°С); 8 (T = 130°С, C = 0,290 кал/г·°С), 10 (T = 245°С, С=0,311 кал/г.°С), 17 (T=175°С, С=0,291 кал/г.°С) и 19 (T=80°С, C=0,313 кал/г.°С).

Тепло-и температуропроводность. Теплопроводность изменяется от 4,7 до 9,7 кал/см·с·°С. В верхней части керна (над нагревателем) теплопроводность постепенно растет и с приближением к зоне нагрева увеличивается от 5,7 до 8,3·10⁻³ с локальными максимумами и минимумами. Приращение теплопроводности в локальных экстремумах достигает 1,5—2,5·10⁻³ кал/см·с·°С. Ход изменения теплопроводности в нижней части керна (под нагревателем) несколько отличается. Здесь, с приближением к нагревателю, сначала теплопроводность резко возрастает (обр. 20, $\lambda = 9.8 \cdot 10^{-3}$), затем снижается до $4.7 \cdot 10^{-3}$ (обр. 17, $T = 175^{\circ}$ С) и вновь несколько возрастает в точке 15 ($\lambda = 6, 1 \cdot 10^{-3}$, $T{=}440^{\circ}{
m C}$). Под нагревателем образуются две экстремальные зоны, максимум $(\lambda = 9, 8 \cdot 10^{-3})$ расположенные рядом, И минимум $(\lambda = 4,7 \cdot 10^{-3})$. Скачок теплопроводности достигает 5 · 10⁻³ кал/см · с · °С. Коэффициент температуропроводности изменяется аналогичным

Коэффициент температуропроводности изменяется аналогичным образом, в интервале $6,1-14,1\cdot10^{-3}$ см²/с.

Сравнение трех теплофизических параметров — теплоемкости, тепло- и температуропроводности — позволяет отметить, что, как правимаксимум теплоемкости соответствует локальным минимумам ло, тепло- и температуропроводности. Следует подчеркнуть, что нагрезание гранита сопровождается образованием специфических теплофизических зон, характеризующихся свойствами либо аккумуляторов тепла (зоны повышенных С и пониженных λ н a) — образцы 6, 17, 19 —, либо зоны с повышенными теплопроводными свойствами (теплоемкость минимальна, тепло- и температуропроводность максимальны) — точки 2, 15. 18. В ряде участков, однако, наблюдается прямая пропорциональность между всеми теплофизическими характеристиками (точки 8, 10, 21).

Минеральные преобразования гранита и перераспределение его компонентов

Граниты в пределах нагревателя испытывают значительное осветление, минералогически выражающееся в развитии каолинита по плагиоклазу и гидратации биотита. Калиевый полевой шпат остается преимущественно без изменения, только в единичных случаях зерна его с периферии замещаются каолинитом. Сфен лейкоксенизируется, магнетит замещается гематитом. При эксперименте в раствор HC1 компоненты не вводились. Поэтому все отмечаемые после опыта изменения содержаний отдельных компонентов в границе (рис. 8, табл. 7) обусловлены перераспределением вещества породы в неоднородном тепловом поле.

Молибден. Среднее содержание Мо в исходной породе — 3,3 · 10⁻⁴ % при относительно равномерном его распределении.

После эксперимента распределение Мо по керну становится резко неравномерным. В большинстве проб содержание его ниже среднего



Рис. 8. Изменение вещественного состава гранита 1 -22 - номер пробы.

значения: обычно 2,3—2,6·10⁻⁴%, что особенно заметно в пределах очага нагрева керна. Именно здесь (в районе термопар 13, 14, где температура достигала 630°С) зафиксировано минимальное содержание элемента (1,9·10⁻⁴%). Относительно понижено содержание Мо и под нагревателем, до термопар 18, 19, находящихся вблизи изотермы 100°С. В районе последней его содержание увеличивается с 2,4 до 2,6·10⁻⁴%, а затем в районе термопар 20—21 (вблизи границы промачивания) резко возрастает до 6,6·10⁻⁴% и, наконец, около нижней торцевой части керна (район термопары 22) снижается до 4,6·10⁻⁴%.

Над нагревателем общее содержание Мо несколько выше. Здесь фиксируются три зоны относительно повышенных содержаний элемента и отмечен абсолютный максимум (7,7 · 10⁻⁴%) на участке с температурой около 100°С (район термопар 7,8). Нижняя зона относительно повышенных содержаний располагается непосредственно в верхней части нагревателя (в районс термопар 10—12); средняя — в районе термопар 3—5 (*T* около 50—70°С) и, наконец, верхняя — у торцевой части, в области верхнего увлажнения керна.

В целом довольно отчетливо фиксируются вынос этого элемента из зоны максимального нагревания и концентрация сго в областях фазовых границ: вблизи границы промачивания (в нижней части керна) и особенно на участке парообразования над нагревателем.

Медь (среднее содсржание в исходных породах — $9.6 \cdot 10^{-30}$) после нагревания также распределяется перавномерно. При общем сходстве кривых распределения Сии Мо по керну отмечаются и некоторыс различия. В частности, абсолютный максимум содержания Си (25,6 10⁻³%), также отмеченный над нагревателем, несколько более удален от последнего (район термопар 6, 7). С другой стороны, нижний максимум Сп (20,4.10-3%) относительно повышенных содержаний Мо несколько сдвинут к нагревателю (район термопар 18, 19). Более отчетливо проявляется зона повышснных содержаний Си в верхней части нагревателя (пространственно она совпадает с участком проявления повышенных количеств молибдена). Средней зоне повышенных содержаний Мо (над нагревателем) соответствует отчетливо выраженный минимум Си (вынос сездесь более значительный, чем из области максимального нагревания). Как и в случае с Мо, в верхней торцевой части керна (в области увлажнения) содержание Си несколько увеличивается.

Если основываться на абсолютно максимальных концентрациях элементов (отмечаемых над нагревателем), то можно говорить о некотором удалении Сu от очага нагрева. Близкие результаты распределения



после интенсивного нагревания

Си и Мо получены в предыдущих опытах (Сотников, Дударев, 1971). Формирование этих максимумов происходило, очевидно, за счет выноса элементов из области нагревания (для Мо это проявлено отчетливее) и стягивания их из верхних участков, за пределами изотермы 100°С. Миграция в зону относительно повышенных температур отчетливее выражена для Си.

Под нагревателем в отличие от Мо перераспределение Си менсе отчетливо. Однако и здесь постоянно отмечается чередование участков с различным содержанием элемента, по отклонения от среднего содержания (в исходных породах), за исключением максимума в районе термопар 18, 19, как правило, незпачительные.

Распределение **кремнезема** (SiO₂) в керие после нагревания становится перав-

иомерным, особенно значительны колебания его содержаний в области нагрева. Именно здесь отмечены абсолютно минимальные количества кремнезема и один из максимумов. Абсолютный минимум располагается непосредственно в верхней части очага нагрева и выше (в районе термопар 8—9, температурный интервал 125—173°С), сменяясь зоной повышенных содержаний SiO₂ (один из двух наиболее четко проявленных максимумов). Интереспо, что выше над максимумом также отчетливо проявлена зона пониженных содержаний SiO₂ (второй по значимости минимум).

Над нагревателем выделяются еще две зоны с повышенными содержаниями SiO₂, из которых более четко проявлена зона в районе термопар 4—7. Это область, располагающаяся вблизи изотермы 100°С.

	Ec. Contraction	спреде	ление	RUMITOR	TEHTOB	грани	ата в	теплов	DM 110,	ne (%)		
№ образ ца	σ, Γ/см ³	SiO₂	TiO₂	Λl₂O₃	MgO	CaO	Fe₂O₃, сумма	Na₂O	K₂O	П.п.п.	Mo. .10 ^{—4}	Cu• •10 ³
Исходная		1.5										
порода	2,56	79,0	0,70	35,8	4,4	6,7	6,3	10,8	8,6	1,57	3,3	9,6
ì	2,58	76,1	1,03	41,5	3,9	8,5	7,0	15,0	5.4	1.14	3,6	10.3
2	2,57	81,8	0,56	35,6	4,0	8,4	6,3	12,2	6.3	1.44	3,1	9,5
3	2,56	75,4	1,08	37,4	5,0	8,2	8,1	22,2	9,0	1,48	2,8	2,6
4	2,56	74,1	0,66	41,1	4,4	9,2	7,0	13,1	6,5	1,13	3,8	2,6
5	2,56	83,0	0,36	33,7	4,4	6,1	6,4	10,6	9,2	1,08	3,1	2,6
6	2,55	80,5	0,41	34,8	4,2	6,3	5,3	11,3	8,2	1,28	2,6	12,8
7	2,56	82,5	0,77	35,3	4,4	7,0	6,4	10,4	7,2	1,02	2,6	25,6
8	2,56	72,9	0,72	41,0	5,2	7,8	7,2	12,6	8,7	1,08	7,7	8,2
9	2,57	84,4	0,64	35,0	4,8	5,5	6,3	10,0	9,4	1,28	2,6	10,8
10	2,55	74,7	0,61	40,0	i 6 ,0	5,9	5,5	10,3	8,8	2,60	2,3	10,2
11	2,56	65,1	1,36	37,9	6,6	8,4	9,2	11,4	8,8	0,61	3,6	3,6
12	2,45	74,0	0,64	35,3	3,3	6,5	5,3	11,1	9,2	0,59	3,4	17,2
13	2,45	80,0	0,29	32,7	2,8	4,9	4,1	10,0	9,1	0,69	2,4	3,7
14	2,40	81,2	0,38	28,8	3,4	3,9	3,9	7,8	8,7	0,82	1,9	9,1
15	2,49	79,3	0,80	32,9	4,6	6,5	6,7	10,4	8,1	0,70	2,5	10,4
16	2,54	81,6	0,76	34,2	3,8	5,5	6,1	9,8	9,9	1,57	2,3	3,8
17	2,55	82,3	0,59	34,7	4,2	5,5	5,5	9,7	11,2	1,17	2,3	10,2
18	2,55	81,8	0,87	33,9	4,5	6,6	7,1	10,5	9,8	1,07	2,0	10,7
19	2,55	78,5	0,71	36,9	4,0	6,8	6,0	11,7	8,5	1,48	2,6	20,4
20	2,56	81,9	0,61	36,4	4,3	6,9	6,4	11,4	6,7	0,87	2,6	12,8
21	2,56	84,3	0,90	33,5	4,4	0,8	6,6	10,8	6,6	1,38	0,6	4,1
22	2,58	87,0	0,77	36,3	4,6	6,3	0,2	11,1	9,0	1,34	4,6	7,7

зрераспределение компонентов гранита в тепловом поле (%)

Таблица 7

Абсолютный максимум содержания Si₂O располагается в нижней торцевой части керна. При этом увеличение его количества начинается от района термопар 18, 19 (температурный интервал 84—119°) и резко возрастает в области увлажнения.

Из участка керна, расположенного в пределах нагревателя, кремнезем в целом выносится. Однако практически вынос фиксируется только для района верхней половины нагревателя, выше точки максимальных температур (термопара 13). Ниже содержание SiO₂ в породе близко к исходному.

Отмеченную непосредственно для очага нагрева тенденцию в перераспределении SiO₂ можно распространить и на весь керн. Для верхней половины керна (выше точки максимального нагрева) более характерен его вынос (среднее содержание компонента после эксперимента здесь становится ниже его среднего количества), в нижней половине количество SiO₂ возрастает, в верхней части керна он распределен более неравномерно.

Зона максимального выноса окиси алюминия (Al_2O_3) также тяготеет кочагу нагрева, но по сравнению с зоной выноса SiO₂ она проявлена менее резко и располагается в области более высоких температур (445—628°С). В целом намечается противоположная тенденция в перераспределении Al₂O₃ по сравнению с распределением SiO₂. В частности, ряду минимумов содержаний SiO₂ соответствуют повышенные количества Al₂O₃ и наоборот. Так, в зоне абсолютного минимума кремнезсма (район термопар 8, 9) фиксируется один из максимумов содержаний Al₂O₃, а расположенному выше максимуму SiO₂ соответствует минимум содержания Al₂O₃. Эта зависимость прослеживается выше по керну, элементы ее отмечаются и для нижней половины керна.

В области высоких температур (больше 400°С) располагается также зона наибольшего выноса **окиси титана** (TiO₂). В верхней части натревателя (в районе термопар 10, 11 температурный интервал — 244—347°С) эта зона сменяется узкой зоной с резко выраженным максимумом содержаний компонента (это абсолютный максимум TiO₂). По пространственному положению данный максимум совпадает с аболютным минимумом SiO₂ и близок к зоне относительно повышенных содержаний Al_2O_3 .

Другая зона выноса TiO₂ (проявленная менее отчетливо) располагается выше нагревателя (в районе термопар 4—6; над изотермой 100°С) и к торцевой части керна сменяется зонами заметно повышенных содержаний компонента.

Распределение TiO₂ в нижней половине керна относительно более равномерное с локальными иезначительными отклонениями от средних исходных величии (обычно в сторону увеличения). Распределение **окиси магния** (MgO) более равномерное. Однако и для него отчетливо фнксируется зона выноса (в области высоких температур >400°C), которая на графике по своей конфигурации очень близка зоне выноса TiO₂, и зона заметного повышения содержаний, пространственно также совпадающая с абсолютным максимумом TiO₂.

Распределение окиси кальция в породе имеет много общего с содсржанием Al_2O_3 и TiO₂. Это касается как положения зоны максимального выноса (в области температур > 400°С), так и распределения максимальных содержаний CaO, полностью расположенных над нагревателем. Здесь выделяются три зоны с относительно повышенными количествами CaO, разделенные зонами выноса, в которых содержание компонента ниже его псходных количеств, но постоянно остается выше содержания CaO в зоне максимального выноса. В нижней половине керна при равномерном распределении оно близко исходному.

Железо (суммарное, в пересчете на Fe₂O₃) по характеру перераспределения имеет много общего с TiO₂ II CaO. Для него также в области высоких температур (>400°С) хорошо фиксируется зона максимального выноса, пространственно и по конфигурации графика близкая к особенностям выноса TiO₂ и MgO. Отчетлива узкая зона абсолютно максимального содержания суммарного Fe₂O₃, как и других элементов, приуроченная к верхней части нагревателя (область температур 244— 347°С). В верхней половине керна отмечены другие зоны повышенных содержаний Fe₂O₃. Особенно четкая, как и для TiO₂, зона в районе термопар 2, 3. Максимум подобной зоны CaO несколько сдвинут вниз, к нагревателю (в район термопар 3, 4). В нижней части керна распределение Fe₂O₃ более равномерное.

заметным выносом из зоны нагревания перераспределяется C и окись натрия (Na₂O), распределение ее (см. рис. 8) после нагревания довольно близко к распределению СаО, что отчетливо фиксируется как по положению зоны абсолютного минимума (в районе термопар 13, 14), так и по положению других зон относительно повышенных и пониженных содержаний элемента (особенно в верхней половине керна). Как и в случае с СаО, абсолютный максимум содержания приходится не на верхнюю часть зоны нагрева (что отмечалось для большинства других компонентов гранита), а на район термопар 4, 5. Приближается к абсолютному максимуму содержание Na₂O в верхней торцевой части керна, а также в районе термопар 7,8 (область температур 100—130°С). Последнее фиксируется и на графиках распределения СаО. В других случаях отклонения содержаний Na₂O от средних (исходных) величин незначительны. Это касается и зоны в верхней части нагревателя, где отмечено незначительное возрастание количества Na2O.

Таким образом, в случае Na₂O по сравнению с рассмотренными элементами можно говорить о значительно бо́льшем пути миграции от очага нагрева до увлажняемой торцевой части керна.

Совершенно иной характер носит перераспределение окиси калия (K_2O) . В пределах очага нагрева содержание K_2O по керну более или менее постоянно, оно незначительно превышает среднее исходное. И только в самой нижней части зоны нагревания порода резко обогащается K_2O (район термопар 15—18, область температур около 200°C). Ниже изотермы 100°C располагается область заметного выноса K_2O п только в нижней торцевой части керна содержание его приближается к среднему исходному; в верхней половине керна содержание K_2O практически постоянно ниже среднего. При этом отмечены три зоны пониженных количеств с наибольшим выносом из верхней торцевой части керна, где располагается абсолютный минимум.

Распределение потерь при прокаливании (П. п. п.) после нагревания резко неравномерное: абсолютный минимум приходится на область максимального нагревания, отчетливо вписываясь между изотермами 400°С. За пределами этих изотерм количество летучих веществ заметно возрастает, достигая абсолютно максимального значения в верхней части зоны нагревателя (в районе термопар 9, 10, область температур 173—244°С). Значительно менее проявленный максимум П. п. п. фиксируется и в нижней части нагревателя (здесь он несколько сдвинут в сторону более высоких температур). В других частях керна при общем неравномерном распределении п. п. п. их содержание постоянно ниже средней исходной величины. Общее количество п. п. в керне после эксперимента сократилось.

Таким образом, в процессе неолнородного нагревания керна порфировидных бнотитовых гранитов (максимальный нагрев до 630°С) с полводом к его нижней и верхней торцевой частям 0,5 н раствора HCl порода претерпела существенные химические, минералогические и физико-механические изменения. Максимальные преобразования зафиксированы для участка керна, расположенного непосредственно в пределах нагревателя, существенные — отмечены также в районе фазовых границ. В частности, на графиках кривая изменения открытой пористости во многом повторяет кривую распределения температур нагревания. График изменения плотности практически является зеркальным отражением последнсй.

Графики изменения удельной теплоемкости, тепло- и температуропроводности имеют болес сложную конфигурацию. В частности, для теплоемкости, кроме увеличения ее значений в зоне нагрева, фиксируются максимумы в всрхней и инжией половинах керна, в районе изотермы 100°С.

Минералогические преобразования в породе при эксперименте близки к преобразованиям, происходящим при аргиллизацин кислых гранитоидных пород. Много общего они имеют с преобразованиями, отмеченными С. Г. Чернорук, Ю. В. Казицыным и др. (1970) при экспериментальном воспроизведении фаций аргиллизированных пород.

Перераспределение компонентов гранита в процессе эксперимента обычно характеризуется их выносом из зопы максимального нагревания с преимущественной концентрацией в верхней половине керна (над нагревателем). Исключение составляют калий, солержание которого в районе нагревателя в основном сохраняется, и кремний, зона абсолютно минимальных содержаний которого сленгается в верхнюю часть нагревателя. Эта зона минимальных содержаний кремния пространственно совпадает с зонами привноса большинства других петрогенных элементов (Ті, суммарного железа, Са, Mg). Здесь же располагается и зона максимального содержания летучих (п. п. п.).

В распределении зон повышенных содержаний компонентов (особенно рудных) значительную роль играют фазовые границы, являясь своеобразными концентраторами вещества.

ЭНДОКЛАВНЫЕ МЕТОДЫ МОДЕЛИРОВАНИЯ ТЕПЛО- МАССОПЕРЕНОСА В ГЕОЛОГИЧЕСКИХ СРЕДАХ

Проточные схемы п устройства для моделпрования природных геологических процессов, предложенные различными исследователями (Сыромятников, 1950, 1955; Хитаров, Лебедев, 1962; Феодотьев, 1962; и др.), устроены по общему принципу — образец горной породы помещается в толстостенный металлический стакан (бомба, автоклав) и герметически закрывается в нем. Вся эта система нагревается до нужной температуры внешним или внутренним нагревателем. Предусмотрен отбор отработанного раствора во время эксперимента. Усовершенствование подобных систем пдет по пути улучшения способов нагревания образцов, их закрепления, создания давления и т. д.

Опыт работы на подобных проточных системах показал, что они обладают рядом ограничений, обусловленных принципами их устройства, из-за которых до сих пор не удавалось удовлетворительно провести многие измерения физических и химических параметров образцов или моделируемых процессов в ходе эксперимента:

1. Непосредственный доступ к образцу во время проведения опыта закрыт.

2. Создание больших перепадов (градиентов) температур в одном направлении затруднено. Замерить теплообменные характеристики пород невозможно.

3. Создание направленного потока раствора и, тем более, энергии образца через его торцевую поверхность затруднено. Обычно образец омывается рабочим раствором со всех сторон.

Чтобы устранить эти недостатки, нами разработана принципиально новая схема моделирования гидротермальных и пневматолитовых процессов — термоградиентный проточный высокотемпературный эндоклав. Эта схема позволяет работать с большими образцами пород различной формы объемом от 0,5 дм³ до 1 м³ и более в лабораторных условиях и до $n \cdot 10 - n \cdot 1000$ м³ в условиях естественного залегания пород. Во время эксперимента практически вся поверхность и объем монолита пород остаются открытыми. Это дает возможность проводить широкие исследования разнообразных физических и химических свойств породы во время опыта. Устройство позволяет создавать радиальные и вертикальные градиенты температур от 0 до100—150°C и более на 1 см с локальным нагревом до 1000°C и больше.

Устройство проточного «эндоклава»

Принцип устройства и основные узлы эндоклава показаны на рис. 9. Стенкой «автоклава» служит сама горная порода. Образец горной породы (кери из скважины, штуф и т. п.) с отверстием для центральной трубки (4) помещается между двумя массивными плитами (I) и несколькими болтами (3), прочно закрепляется в основаниях. Межли образцом породы и основаниями располагаются различные гермстизирующие и амортизирующие прокладки (2) из паранита, асбоцемента, асбеста и др. Для того чтобы создать вертикальную степень свободы у образца, что важно при нагревании, между основанием и образцом во второй модели эндоклава (эндоклав без металлической центральной трубки) помещался сильфон или упругая пружина. Температурный режим образца создается и поддерживается селитовым нагревателем (10). который помещался или в центральную трубку (модель 1), или в рабочую полость образца. Центральная трубка изготовляется из жаропрочной стали, диаметр ее на 1-2 мм меньше отверстия в образце. Этот зазор между трубкой и образцом служит рабочей камерой для раствора. Размеры и мощность нагревателя зависят от объема образца и требуемых максимальных температур нагрева. Селитовый нагреватель позволяет легко получить в центре образца (в рабочей камере) температуру до 1000°С и более.

Центральное положение нагревателя в образце позволяет создавать радиальное температурное поле с различными градиентами температур



Рис. 9. Проточная термоградиентная высокотемпературная установка (эндоклав).

a — зажим для образца горной породы: I — основания; 2 — болты; 3 — вводы для растворов и газов; 4 — образец горной породы; 5 — рабочая камера; 6 — нагреватель; 7 — пробка; 8 — прокладки; 9 — прокладки; 10 — центральная трубка для нагревателя; δ — обцая схема эндоклава: B — сжатый газ; C — сосуд для рабочего раствора; M_1 , M_2 — манометры; H — нагреватель; $\exists \Pi_1$, $\exists \Pi_2$ — потенциометры для записи температур и других физических нараметров; ΓC — газовый счетчик или газоачализатор; 3 — зажим горных пород. (от 10 до 100—150°С/см). Для создания еще больших градиентов (300—400°С/см) поверхность образца необходимо охлаждать, что не представляет труда: вверху и внизу установки расположены вводы и выводы (7) для подачи в рабочую камеру газа или раствора. Необходимое давление раствора в рабочей камере поддерживается различными способами (насос, сжатый газ и др.). Для приготовления исходных растворов использовался насытитель (Малинин, 1962).

Принципиально новым и важным в схеме является то, что стало возможным изучать свойства пород во время моделирования того или иного геологического процесса. В частности, непрерывно измерялись градиенты температур, температуры в различных точках образца, проиицаемость, тепловые потоки, коэффициенты теплопроводности и общей теплопередачи при совместном действии температур и растворов, электрические параметры и др.

Измерение распределений температур в опытном теле не представляет труда, так как можно поместить любое количество термопар с поверхности образца на разную глубину по различным направлениям (продольные, радиальные и т. п. профили). Данные температур и температурных градиентов записывались автоматически при помощи электронных потенциометров.

Потоки вещества и тепла через поверхность образца измерялись следующим образом. В ходе эксперимента вся поверхность образца является поверхностью тепло- и массообмена. Однако уловить эти суммарные потоки для всей поверхности практически очень сложно. Поэтому применен метод локального отбора тепла или вещества. Для этого на поверхности образца высверливалось отверстие в сторону центральной трубки на определенную глубину, куда помещался датчик потока тепла или вещества: на первых порах — медные калориметры, позднее тепломеры изготовленные украинскими теплофизиками (Геращенко и др., 1965). Применение тепломеров дало возможность непрерывно записывать тепловой поток. Труднее с датчиками вещества. В принципе локальный отбор позволяет подключить любой газоанализатор и непрерывно наблюдать за составом и количеством диффундирующих газов. Нами применен лишь волюметрический способ измерения потока вещества.

Варьируя глубины заделки датчиков, изменяя перепады давлений в рабочей камере образца и температурные градиенты, представляется возможным провести исследования тепломассообменных и теплофизических параметров в динамических условиях. Для расширения диапазона рабочих давлений (превышающих пределы прочности пород) применялось частичное закрепление поверхности образца (стягивающие скобы, частичная цементация образца и др.).

При проведении экспериментальных работ на эндоклаве измерялись и рассчитывались следующие параметры: распределение температур и температурные градиенты регистрировались термопарами; тепловые потоки измерялись медными калориметрами. Эффективную теплопроводность пород при разных температурах находили по расчетным формулам (Михеев, Михеева, 1960):

$$\lambda_{\rm o} = \frac{q_{\rm BHCILH} \cdot d_2 \cdot \ln \frac{d_1}{d_2}}{2\Delta T},$$

где $q_{\text{внешп}}$ — тепловой поток на внешней поверхности, d_1 и d_2 — внутренний н внешний диаметры, ΔT — разность температур на внутренней п внешней поверхностях. Рассчитывался также коэффициент полной или суммарной теплопередачи, широко применяемый в технической теплофизике (Арнольд, 1958; Михеев, Михеева, 1960; Хижняков, 1964). В частности, для однослойной цилиндрической стенки при установившемся тепловом режиме количество тепла, переданное от горячей к холодной стенке, равно:

$$\frac{dq}{dF} = K\left(t - t_{\rm x}\right),$$

где $\frac{dq}{dF}$ — тепловой поток, t и t_x — температуры горячей и холодной поверхности. При этом

 $K=\frac{q}{T}; \quad T=t-t_{\rm x}.$

Глава 2

АНАЛИЗ РЕЗУЛЬТАТОВ НАГРЕВАНИЯ ЛЕССОВИДНЫХ ПОРОД АЛМАЛЫКСКОГО РАЙОНА

ВЫБОР ЭКСПЕРИМЕНТАЛЬНОГО БЛОКА И ЕГО ИСХОДНЫЕ ГЕОЛОГО-ФИЗИЧЕСКИЕ ОСОБЕННОСТИ

Программой работ предусматривалось проведение начальных исследований на рыхлых породах. Это обусловлено тем, что осуществление эксперимента, его подготовка и разборка блоков после окончания работ в рыхлых породах технически проще. Поэтому летом 1970 г. экспериментальный участок был заложен в лессовых породах в 150 м от разведочного уклона на месторождении Дальнем Алмалыкского района. При выборе блока учитывались следующие условия: хороший подъезд; возможность быстрого подвода электроэнергии; размещения рядом двух модельных блоков; расположение участка вблизи обрыва, что облегчало бы разборку, и т. д.

Практика работ показала целесообразность заложения экспериментальных площадок в рыхлых породах. С минимальными затратами были успешно решены организационные вопросы подготовки и проведения эксперимента — бурение, опробование исходных и конечных продуктов, отработка различных методов измерений физико-химических параметров. С другой стороны, физико-механические и химические особенности рыхлых пород позволили уже в начале работ создать довольно сложную геолого-физическую модель естественной гидротермальной системы (большая проницаемость и увлажненность пород, значительное содержание рассеянных рудных элементов, относительная однородность блока и т. д.).

Подготовка участка к эксперименту

Экспериментальный блок размером $20 \times 10 \times 5$ м был разделен на две площадки. На двух площадках (1 и 2; рис. 10) пройдено 67 скважин различной глубины. Из них скажины 6 и 5 были нагревательными; скважины 28—32 служили для введения растворов; в остальных размещались различные измерительные датчики. Бо́льшая часть скважин сделана с помощью самоходной буровой установки. Площадка 1 бурилась при сухом режиме (продувка воздухом), а площадка 2 — с раствором, что позволило добиться большего увлажнения площадки 2 и тем самым усложнить эксперимент, проводя его в «сухом» и «влажном» режимах.

Кроме названных на опытных площадках бурились скважины с помощью ручного почвенного бура глубиной до 5 м с целью детального отбора проб грунта на влажность, химический и спектральный анализы. Подобные пробы отбирались также по обрыву площадок (разрезы I,



Рис. 10. Схема расположения и разбуривания

1 — исходная влажность и химанализы (пробы 1—47), L=5 м: 2 — после увлажнения (пробы 60—71), да раствора (пробы 72—75), L=2 м; 5 — носле прогрева (пробы 500—509), L=3 м: 6 — после прогрева площадок: исходных — 8;

II, III) (см. рис. 10). На основе этих материалов ниже дается общая характеристика физических и вещественных особенностей экспериментального блока.

Исходные физические и химические особенности опытного блока

Первый экспериментальный блок был заложен в лессовидных породах Алмалыкского района. Это породы серовато-желтого цвета со столбчатой отдельностью и без какой-либо слоистости. Они характеризуются высокой пористостью (до 54%) и водопроницаемостью (до 0.6 м/сут) и солержит большое количество легкорастворимых солей. Известно, что лессы сухого климата могли периодически увлажняться, и в их порах со временем образовался природный раствор, обогащенный растворимыми солями различных химических элементов (в том числе и рудных). Процессы испарения приводили к выпадению солей на по-





опытных площадок в блоке лессовидных пород.

L=3 м; 3 — влажность и химанализы после увлажнения (пробы 48-59), L=3 м; 4 — скважнина для вво-(пробы 510-515), L=1,5 м; 7 — вертикальные разрезы опробования по обрыву площадки; профили после увлажнения — 9, 10.

верхности частиц в виде плепок и включений, цементирующих их. Известно также, что с увлажнением лесса начинается процесс усадки, т. е. уменьшение объема пород за счет сокращения количества пор. По сообщению Е. А. Замарина, пористость просевшего лесса уменьшается на 5—15%. Одновременно с этим перераспределяются химические элементы.

Особенно важной физической характернстикой в нашем случае является влажность исходных лессов. Этот параметр замерен нами для 74 проб, которые отбирались из скважин ручного бурения через 0,5 м. Влажность определялась весовым методом, путем высушивания образцов до постоянного веса з сушильном шкафу (табл. 8).

Естественная влажность лессов изменяется от 6,06 до 16.1%. По профилю ТТ (рис. 11), включающему скважины 12, 26 и 22, влажность лессов замерена до начала бурения и отражает естественную влажность блока. В этом случае уровень 10%-ной влажности находился



Рис. 11. Изменение влажности и содержания некоторых рудных

на глубине 1,5 м от дневной поверхности. На профилях ПП, пройденных с применением бурового раствора, исследованы изменения влажности (особенно на площадке 2) за счет искусственного увлажнения. Оказалось, что по абсолютным значениям влажность лессов после пропитки возросла на 2—3%, заметно изменилась она и в вертикальном разрезе. Если по профилю ТТ (исходный блок) граница 10%-ной влажности на глубине 1,5 м, то после увлажнения (профили ПП) она поднялась до 1—0,75 м. С глубиной влажность пород увеличивается.

В районе месторождения Дальнее до начала наших работ группой сотрудников под руководством С. П. Албула проводились весьма детальные площадные исследования лессовых отложений. Изучались мощность насосов методом ВЭЗ (вертикального электрического зондирования) и особенности их химизма (опробование по вертикали через 0,5 м при помощи шнекового бурения). В полевых условиях изучались состав, цвет. влажность макропористость, структура, строение, мощность, распространенность литологических разностей и условия залегания. Приведем краткие сведения о выявленных ими геохимических особенностях распределения Си как одного из ведущих рудных элементов района в рыхлых четвертичных отложениях центральной части месторождения Дальнего, где располагался экспериментальный блок.

Для Си характерна максимальная концентрация в лессовидных, тяжелых суглинках и глинах. В нескольких точках количество Си достигает 0,02% (мода — 0,0009%, среднее арифметическое — 0,009; квадратичное отклонение — 0,001%). Содержание водорастворимых солей (в сорбционно-солевой составляющей) изменяется от 0,01 до 0,5 г/л. Четкой зависимости в распространении водорастворимых солей от рельефа, литологии и мощности пород нет. Количество меди в водорастворимой фазе (мкг/л) — вытяжки из 50 г породы и мкг/г водорастворимой соли на 1 г породы характеризуется следующими параметрами — мкг/г: мода = 800; \overline{X} = 840; σ = 20; максимально-аномальное содержание (\overline{X} +3 σ) = 900 мкг/л; в карбонатной фазе — мода = 200; \overline{X} = 160; σ = 2; (\overline{X} +3 σ) = 166.



элементов в лессах с глубниой.

В карбонатных минералах содержание меди характеризуется параметрами (мкг/г): мода=20; \overline{X} =13; σ = =2.3; (\overline{X} +3 σ)=20.

Пробы анализировались (количественный спектральный анализ сде-А. А. Алабиной, ИГГ СО АН лан СССР) на Mo, Cu, Zn, Pb, Co, Ni, Ocновнос внимание было уделено Си и Мо как элсментам, наиболее характерным субвулканических гидротермаль-ЛЛЯ ных месторождений медно-молибденовой формации, в том числе и для подобных месторождений Алмалыкского рудного района, где проводился эксперимент. Рассмотрим распределение этих элементов.

Содержание **молибдена** (рис. 12) изменяется от 0,0001 до 0,0003%. При этом до глубины 1—1,5 м наблюдается минимальное содержание Мо (0,0001%). На глубине 1,5 м находится максимум (до 0,0003%), и ниже содержание Мо почти не изменяется, ос-

таваясь на уровне 0,0002%. Зона максимальных содержаний Мо совпадает с границей 10%-ной влажности. Видимо, здесь испарялась свободная вода, менялся режим движения естественной влаги и осаждался Мо

В распределении **меди** нет такой четко выраженной тенденции. В вертикальном разрезе Си характеризуется пятнистым распределением, ее количество может меняться от 0,002 до 0,005—0,006% (см. рис. 12).

Подобная картина наблюдается и для Zn, содержание которого колеблется от 0,005 до 0,008%.



Рис. 12. Опробование площадок блока лессовидных пород до нагревания. 1 – от 1.8 · 10⁻³ до 4 · 10⁻³; 2 – от 4 · 10⁻³ до 5.5 · 10⁻³; 3 – <0.1 · 10⁻⁴; 4 – от 1 · 10⁻⁴ до 2 · 10⁻⁴; 5 – от 2 · 10⁻⁴ до 3 · 10⁻⁴.

Таблица 8

Бла.	WHOCIP IC	CCOB SACI	сримент	ального (JUKA
Му скња- жипы	Глубина опробова- иня, м	Влаж- ность, %	Ма скиа- жины	Глубина опробова- ния, м	В.таж- пость, %
12	Площадка 0,5 1,0 1,5 2.0	a 1 6,5 7,4 8,8 10.8	м	0,5 1,0 1,5 2,0 2,5	7,2 10,4 10,2 18,6 17,4
	2,5 2,5 3,0 3,5 4,0 4,5	12,7 13,4 12,8 12,0 11,1	H	3,0 0,5 1,0	7,1
26	5,0 0,5	15,7 	Пл	1,5 2,0 ющалка 2	15,5 13,0
	1,0 1,5 2,0 2,5 3,0 3,5 4,0 4,5 5,0	6,8 10,5 11,0 11,9 12,1 11,9 12,8 13,2 10,8	22	0,5 1,0 1,5 2,0 2,5 3,0 3,5 4,0 4,5 5,0	6,3 7,3 7,9 8,6 12,7 14,0 15,1 10,9 12,7 11,2
3	0,5 1,0 1,5 2,0 2,5 3,0	6,2 7,8 12,6 13,9 15,5 14,5	A	0,5 1,0 1,5 2,0 2,5 3,0	6,9 7,3 9,8 15,5 11,0 11,4
Ρ	0,5 1,0 1,5 2,0	10,1 9,5 11,5 8,0	Б	0,5 1,0 1,5 2,0 2,5 3,0	16,0 6,8 9,0 11,1 14,2 14,8
1	0,5 1,0 1,5 2,0 2,5 3,0	6,2 11,2 14,0 15,2 14,6 16,1	0 K	0,5 1,0 1,5 0,5 1,0 1,5	7,2 8,2 16,2 12,2 9,0 7,5

Монтаж измерительной алларатуры

Размещение измерительных и нагревательных скважин для площадок 1 и 2 идентично (см. рис. 10). Нагревательные скважины находились в центре площадок (скважины 6 и 5 для площадки 1 и скв. 6 для площалки От нагревательных скважин по двум взаимно перпендикулярным направлениям располагались температурные измерительные профили (скважины 1—19). Два коротких профиля (скважины 20-23 и 24-27) служили для измерения тепловых потоков. Все скважины обсаживались в верхней части короткими (до 40 см) трубами и цементировались.

Датчики. В ходе экспериментальных работ проводилась пернодическая запись следующих физических параметров: температуры, тепловых потоков и интенгазовыделения: СИВНОСТИ фиксировалась мощность нагревателей (сила инапряжение электрического тока, питающего нагреватель).

Для длительного измерения температурного режима в нагреваемом блоке применялись хромель-алю-(XA) мелевые И xpoмель-копелевые (ХК) термопары (диаметр проволоки 0,5 мм). Термопары находились постоянно в скважинах 1-19 на глубине до 4-Термопары подклю-8 Μ.

чались либо к пирометрическому гальванометру через многопозиционный переключатель, либо к электронному многоточечному потенциометру. Интервал измерения температур по глубине равен 1 м. ХА и ХК термопары градуировались, и для измерений использовались с ТЭДС, близкой к стандартным (для ХА ТЭДС=0,041 MV/°С, а для XK — термопар — 0,061 MV/°С).

В отдельные скважины, предназначенные для других целей, вводились одиночные термопары на различные глубины. Все это позволяло фиксировать температуры в различных частях экспериментального объема. Перед каждым измерением замерялась температура холодных спаев, находящихся в сосудах Дюара. Рабочая часть термопар помещалась в высокоглиноземистые трубки диаметром 3 мм.

Таблица 9

Тепловые потоки и их распредсление в объеме экспериментального блока фиксировались при помощи медных калориметров цилиндрической формы (табл. 9). Величины тепловых потоков измерялись периодически.

Газовыделение из скважин глубиной 3 м и одинакового диаметра в различных частях блока фиксировалось в ходе опыта газовым счетчиком ГСБ-400 или стеклянными U-образными манометрами периодически (3—4 раза в лень).

Нагреватели. В эксперименте 1970 г. применялись нагреватели, изготовленные из корундовых стержней с силой тока от 51 до 60 А и напряжением до 70 V. Это позволяло на каждом стержне получить темпера-

Параметры датчиков теплового потока на поверхности 8,2 см²

Вес дат-	Постоянные кало- гиме тров					
	кал/ С	кал/ С∙см²				
41,4400 41,0580 41,8438 42,3620 41,5184 41,5686 41,9034 41,7494 41,7396 41,9704	4,144 4,106 4,184 4,236 4,152 4,157 4,190 4,175 4,174 4,197	0,505 0,500 0,510 0,516 0,506 0,506 0,511 0,509 0,509 0,509				

туру до 1400°С. Было изготовлено три нагревателя, каждый из трех стержней. Все они полключались параллельно к масляному автотрансформатору с предельным напряжением не более 55 V. Это ограничило интенсивность возможного нагревания в пределах 700°С. Мощность нагревателей измерялась мстодом амперметр-вольтметра. Максимальные рабочие параметры трех нагревателей следующие: сила тока — 200 А; напряжение 45 V; мощность — 9 kW. На один нагреватель приходилась, таким образом, мощность в 3 kW.

15/Х 1970 г. в 18 ч 30 мин начался нагрев площадки 1. Периодически через 1—3 часа записывались все параметры в дневник (прилож. I).

ТЕПЛОФИЗИЧЕСКИЕ ПАРАМЕТРЫ ЭКСПЕРИМЕНТАЛЬНОГО БЛОКА ПЕРЕД ОКОНЧАНИЕМ ОПЫТА

За время нагревания площадок 1 и 2 в объеме экспериментального блока было достигнуто относительно равновесное теплофизическое состояние. Рассмотрим теплофизические характеристики среды.

Таблица 10

	Равно	весные	температу	уры (Т.	°С)и	теплові	ые пото	жи (q,	кал/см²	·c)	805
№ сква- жины	Т	q	№ сква- жины	T	q	№ сква- жины	Т	q	№ сква- жины	Т	q
o	Плондака 2										
2 3 4 5 7 8 9	27,1 22,2 27,2 33,0 162,5 25,2 29,8 27,0	0,041 0,026 0,0341 0,072 0,277 0,025 0,036 0,040	11 12 13 15 16 17 18 19	27,0 137,7 .36,5 33,0 18,3 25,0 24,8 30,1	0,040 0,096 0,066 0,072 0,026 0,020 0,034 0,041	20 21 22 23 25 26 27 27 27a	15,4 26,5 27,8 25,6 19,0 21,5 20,9 18,6	0,024 0,025 0,025 0,019 0,010 0,010 0,019 0,005	24 29 30 31 32	11,1 29,0 28,2 18,4 37,0	0,019 0,045 0,028 0,007 0,007
				П.;	ющадка	n 1					
1 2 3 4 7 8 9	49,5 38,5 37,2 70,5 90,0 55,0 34,0	0,078 0,078 0,215 0,215 0,215 0,172 0,078	10 11 12 13 14 16 17	31,9 30,6 66,3 50,2 36,9 57,0 18,8	0,072 0,061 0,277 0,172 0,078 0,172 0,007	18 19 20 21 22 23 24	27,0 18,7 35,0 34,3 34,4 18,0 29,8	0,057 0,007 0,110 0,072 0,086 0,006 0,051	25 26 27 P	37,4 34,9 27,0 23,0	0,086 0,066 0,057 0,573

3*


Распределение температур

В объеме экспериментального блока температуры измерялись более чем в 60 точках на разных глубинах. Это позволило составить общее представление о распределении теплового поля в блоке (табл. 10, рис. 13).

Максимальные температуры на поверхности корундовых нагревателей достигли 700°С. Наибольшая мощность зоны нагрева до 100°С па площадке 1 равна 2 м, а на площадке 2—1 м. Мощности зон 50-градусного нагрева соответственно равны 3,5—4 м и 1,5 м; зона 30-градусного нагрева пород на площадке 1 распространяется на глубину до 7 м и имеет мощность 10—13 м. На площадке 2 глубина опускания изотермы 30°С равна 3 м, а ширина зоны 30-градусного прогрева достигает 4 м.

Средняя температура блока до нагревания на глубине 10 м равнялась 18,5°С. Влияние нагревания прослежено до глубины 9 м. Это оценивается по изотерме 20°С.

Тепловой поток

Тепловой поток в экспериментальном блоке изменялся от 0,001 до 0,5 кал/см²·с (см. рис. 13) При этом в зоне нагрева до 50°С преобладал тепловой поток от 0,1 до 0,5 для площалки 1 и от 0.07 до 0.5 кал/см²·с для площадки 2. В пределах изотермы 30°С для площадки 1 преобладал ноток величиной 0,07—0,1 кал/см²·с, а для площадки 2—0,05—0,07 и до 0,03 кал/см²·с. Таким образом, тепловой поток на площадке 1 в одних и тех же зонах нагрева больше, чем на площадке 2.

Представляет интерес характер изменения величин температур и тепловых потоков в динамике нагревания для двух площадок (рис.



Рис. 13. Распределение температур и тепловых потоков в блоке лессовидных пород на вертикальной плоскости.

и — площадка 1: б — площадка 2. Тепловые потоки (q, кал/см² · с): I — меньше 0.01, 2 — 0.01—0.03, 3-0.03 — 0.05; 4-0.05; -0.07; 5-0.07—0.10; 6-0.10=0.20; 7 — больше 0.20; 8 — зона интенсивного нагревания (оплавления); 9 — нагревателя. Пафры под кружками — температуры (T).

14). Весьма интересно, что нарастания тепловых потоков в объеме площадок 1 и 2 с ростом температуры не отличаются существенно друг от друга. Все точки лежат на одной кривой. При этом выявляется своеобразное изменение величин q в зависимости от T. Прямой пропорциональности между этими величинами не наблюдается. График зависимости величины q от T имеет предельную форму. Вначале наблюдается, значительный рост тепловых потоков. Величина q, возрастает от 0,000 до 0,5 кал/см² с (почти на два порядка) при нагревании от 15—18° до 70°С. Начиная с температуры 70°С график теплового потока идет почти параллельно оси температур. В точке 70°С происходит своеобразное «насыщение» теплового потока, после чего увеличение температуры слабо сказывается на тепловом потоке.

По-видимому, величина «насыщенного» теплового потока и температура подобного «насыщения» связаны с теплофизическими и гидродинамическими свойствами среды и мощностью нагревателя. Следует обратить внимание на эту особенность, так как она может оказаться суммированным выражением теплофизического режима процесса.

РЕЗУЛЬТАТЫ ЭКСПЕРИМЕНТА

Рассмотрим особенности вещественного изменения пород, слагаюших экспериментальный блок после нагревания. При обработке материалов использованы данные количественного спектрального анализа (бслее 400 обр.).

В качестве индикаторных элементов (ИЭ) взяты Ni, Co, Cu, Zn, Pb, Mo, для которых выполнены количественные определения.

Конечный анализ фактических материалов проводился в три этапа: 1) феноменологическое описание особенностей перераспределения элементов; 2) статистическое описание результатов работ; 3) корреляционный анализ. Эта этапность обработки материалов является следствием того, что переход от одного уровня обработки к другому требует



Рис. 14. Зависимость между тепловыми потоками (q) и температурой нагревания (T) в блоке лессовидных пород.

решения все более сложных аналитических и расчетных задач. Так, если первый уровень анализа выполним сразу же после получения результатов опробования, то переход на статистический уровень требует обработки полученных данных на ЭВМ и т. д.

После окончания полевых работ экспериментальный блок был разобран при помощи экскаватора и опробован. Схемы опробования приведены на рис. 15 (площадка 1) и на рис. 16 (площадка 2). Детальному исследованию подверглись пробы (>400 шт.) из вертикальной плоскости, проходящей через середину экспериментального блока и включающей все нагреватели. Для этой плоскости построены планы распределений элементов, теплофизических параметров и т. д.

Рассмотрим поведение отдельных элементов (рис. 17).

Никель. Содержание Ni в исходных породах (перед нагреванием) изменялось от 0,0017 до 0,0025 %. После нагревания количество элемента (см. рис. 17) колебалось в пределах 0,0007—0,0095 (площадка 1) и 0,0034—0,0087 % (площадка 2). В экспериментальном блоке до начала нагревания наблюдалось довольно спокойное распределение никеля с глубиной. После нагревания это плавное распределение никеля разрушается. На площадке 1 в зоне интенсивного нагревания повышено содержание никеля (особенно в верхней части нагревателя) на величину до 0,010%. Верхняя часть разреза площадок 1 и 2 обогащается нихелем по всему разрезу через блок. В пределах площадки 2 на уровне верхнего конца нагревателя наблюдается резкий скачок увеличения содержаний Ni от 0,005 до 0,0087%.

Анализ распределения Ni по абсолютным содержаниям (см. рис. 17) свидетельствует о том, что его количества могут изменяться от 0,0007 до 0,0090% (площадка 1) и от 0,023 до 0,0100% (площадка 2). При построении изоконцентрат на плане выделены следующие характерные интервалы содержаний Ni: а) минимальные (0,0040%; б) промежуточные (средние) — 0,0040—0,0060% и в) повышенные -> 0,0060%.

В распределении Ni в объеме экспериментального блока наблюдалась тесная корреляция с очагами нагрева. Конфигурация изоконцентрат Ni для площадки l — типичной чашеобразной структуры, внугренияя часть которой характеризуется пониженными содержаниями элемента (гынос). Участки с повышенными содержаниями Ni тяготеют к верхним частям очагов нагрева и к поверхностному слою (до глубины 0,75 м) площадок.

0	ouncand	4									
11	10	9	8	7	55	4	3	2	1		
660 .	602	604	606	608 610	612 EIA	ALE EIR			 624	2006	6.96
•	501 60	3 6	05	607 609 6	SII 613 6	15 \$17 6	19	521 6	23	625	•
729	731 30 73	733	735	737 7397 736 738 740	741 743 7 742 744	45 747 7 746 748	48 749	750	752	702	701
833	835	837	839	893 89	5 897 89	9 901 871	869	857	865		727
841	843	845	847 847	907 905 907 905	5 907 905	9/1 878	876	874	872	/28	
849	842 84 851	4 8-53	46 855	848 9049 913915	06 908 9 5 917 919	10 912 81 921 985	883	875 8. 881	73 879		
857	350 85 859	72 8 861	54 863	856 914 9 923 925	16 918 91 5 927 92	20°922° 81 9 931 892	94 890	982 8 888	80 886		
• 8	58 80	so • 8	52	864 9249 93393 9349	26 928 9 5 937 939 36 93 8 9	30 932 83 9 941 943 40 942	91 L	89 8	• <u>1</u> 77		
`				Гориза	он т 1	(елуб.1	м)				
101	106	/// •	116	121		126	131	136 •	141		
102	107	112	117	122 652	654 656	127	132	137	142		
103	108	113	118	651 653 123 66	T 655 0 662	657 664 128	133	138	143		
104	109	114	119	124 66	661 663 7 669	671 129	134	139	144		
105	110	115	120	125	668 [°] 670	,	135	140	14.5		
•	•	•	•	-		•	•	•	•		
				Гориза	онт 2	(глуб. 2	?м)				
231	236	241	246	251 753 754 7	5 757 75 756 75 8	9 761 760 256	261	266	271		
232	237	242	247	252 763	765 76	7 769	262	267	272		
233	238	243	248	253 771	64 /66 / 773 77	168 257 5 777	263	268	273		
234	239	244	249	770 7 254	72 774	776 258 259	264	259	274		
235	240	245	250	255		260	265	270	275 •		
				Гориза	האות א	(глуб. 4	M)				
276	281	286	291	296	301	306	311	316	321		
•	-			• •		•	-	- 10	 .718		
211	282	287	292	297 327 J26 J.	329302 28 330	•		•	e •		
278	283	288	293	298 331 3	303 33 335	308	<i>313</i> •	518	<i>19 ق</i>		
279	234	289	234	299 332	334 304	309	314 •	<i>319</i> •	320		
280	255	290	295	300 337 336 3	335305 38 340	310	315	320	325 9		
Pas	0 <i>e3 n0 00</i>	си скв.	7-4		"	Снваэюин 10 9 8	763	54J	2 1		
	Снваж	ина		C		•••	-0-0-0			ר	
	76 •••••••	5 0	4 ••>							1	
3	43 945 54	949 951	953	1	N	_				~	
	544 916 5 154 353 951	748 950 952 7 360 962	964	2	2		-			L	
j	355 037 G	39 561 963 971 273	975					12 22 2			
	565 538 9	70 372 974		3	7-						
	377 379 9	81 983 985	· Be	ерхний гревател	5						
	987 989 391	393 395	997	1	7	······································	<u> </u>			1	
	998 1000 100	2 1094 1005	1008				_		-		

Рис. 15. Схема опробования влощадки 1 в блоке лессовидных пород.



Рис. 16. Схема опробования площадки 2 в блоке лессовидных пород.

На площадке 1 сформпровались две зоны концентрации металла: верхняя (приповерхностная) и средняя, выполняющая нижнюю часть «чаши» и верхнюю часть области пагрева. Отчетливо прослеживаются структуры потока.

Для площадки 2 характерны несколько повышенное содержание и более однообразное распределение Ni в разрезе. Однако и здесь проявляются процессы отгонки металла вверх. На площадке 2 формируется мощная зона повышенных содержаний, распространяющаяся до глубины 2,5 м. Над нагревателем же ее нижняя граница поднимается до уровня 1,5 м и приобретает прихотливую извилистую форму. Сама область интенсивного нагреза характеризуется промежуточными содержаниями Ni, а ниже очага располагается зона минимальных содержаний элемента.

Медь. В исходных породах содержание Си изменялось в пределах 0,004—0,006%, с глубиной неравномерно (см. рис. 12).

После нагревания (см. рис. 17) в распределении Си наблюдаются характерные изменения как с глубиной, так и в плане. На площадке 1 в зоне интенсивного нагрева ощущается отчетливый вынос Си в верхнюю часть разреза (содержание возрастает в этом направлении от 0,0020 до 0,0080%). Эта тенденция проявляется и вне зоны интенсивното нагрева. Здесь количество Си возрастает с 0,0045 до 0,0070%. Особенно хорошо это прослеживается на площадке 2.

В зоне нагрева скачок увсличения количества Си равен 0,0080% (от 0,0050 до 0,0090%); вис зоны интенсивного нагрева паблюдается постепенное возрастание содержания металла с 0,0050 на глубине 2,5 м до 0,0080—0,0090% — на глубине 0,5 м. Максимум содержания Си в зоне нагрева отстоит от верхней кромки нагревателя на расстоянии 1—1,5 м.

По абсолютным количествам Си, ее содержание в породах экспериментального блока (см. рис. 17) изменяется от 0,0010 до 0,0100% (площадка 1) и от 0,0020 до 0,0200% (площадка 2). Карта изолиний концентрации Си построена по следующим группам содержаний: а) <0,0040% б) 0.0040—0,0060% и в) >0,0060%.

Перераспределение Си в разрезе четко контролируется очагами нагрева: пз зоны нагревания опа выносится. Область пониженных содержаний Си на площадке 1 захватывает преимущественно зопу нагрева. Часть элемента отгоняется к поверхности блока, где образуется выдержанный горизонт с высокими содержаниями, другая же часть выносится в менее прогретые боковые зоны блока.

Менее отчетливо это проявляется на площадке 2 (она более насыщена Си; нагрев был менес интенсивный. Но и здесь область нагрева характеризуется более понижечными содержаниями Си, а аномально высокис ее количества наблюдаются вверху и в стороне от нагревателя. Структура изоконценграт Си подчеркивает структуру теплового поля.

Цинк. В исходных породах заметных изменений содержаний Zn в разрезе и в плане не наблюдалось. Содержание элемента после нагревания обнаруживает тенденцию к снижению с глубиной от 0,005 до 0,003% (см. рис. 17). На площадке 2 наблюдается резкий минимум над верхней кромкой нагревателя ($\Delta C_{z_0} = -0,0015\%$).

Содержание цинка в породах на обеих площадках после нагревания изменяется от 0,0025 до 0,0070%. На плане изоконцентрат (см. рис. 17) нанесены следующие группы содержаний: а) <0,0040; б) 0,0040—0,0055 и в) >0,0055%.

Верхняя часть площадки 1 характеризуется промежуточными содержаниями элемента, нижняя — пониженными. В верхней находятся и отдельные пятна повышенных содержаний. На площадке 1 прослеживается довольно четкая чашеобразная форма распределения цинка. «Чаша» выполнена породами со средними содержаниями элемента (с пятнами аномально высоких содержаний). Низ «чаши» обеднен Zn. Над нагревателями формируется столбообразная зона, где содержание металла понижено.

На площадке 2 наблюдается подобная картина в распределении цинка с образованием чашеобразной структуры.

Свинец. В исходных породах количество Рb изменялось в пределах от <0,0010 до 0,0030%.

После нагревания (см. рис. 17) резких изменений содержания Рь в плане и в разрезе не наблюдается. Можно отметить лишь слабое уве-





Рис. 17. Распределение рудных элементов в зонах нагревания лессов. с – площадка 1. δ – площалка 2.



личение содержания Pb в зопе интенсивного нагрева на площадке 1. Приращение количества Pb здесь составляет 0,0005—0,0008% (5—8 г/т).

Более интересные данные получены при изучении качественных особенностей распределения Рb в плоскости опробования (см. рис. 17). На плане содержаний Рb выделены следующие группы: а) <0,00010; 6) 0,00010—0,00015; в) >0,00015%. Количество Pb в породах изменяется от 0,0003 до 0,0022% (площадка 1) и от 0,0008 до 0,0045% (площадка 2).

Для обеих площадок характерно трехчленное строение разреза: наверху располагается слой с пониженными содержаниями свинца (от поверхности до глубины 0,8—1,0 м на площадке 1 и от поверхности до 0,5—0,55 м на площадке 2). Средний слой с содержаниями 0,00010—0,00015%, который распространяется до глубины 2—2,5 м, и нижний— с пониженными содержаниями Рb. Участки аномально повышенных концентраций Pb располагаются в среднем слое.

На площадке 1 металл стягивается к нагревателю. Участки с повышенными концентрациями Рb можно объединить в своеобразную полосу, которая опускается в очаг нагревания. На площадке 2 воздействие очага нагрева слабее. В частности, здесь менее отчетлива миграция свинца к нагревателю.

Кобальт. Среднее содержание Со на площадке 1—0,0010%, на площадке 2 — от 0,0005 до 0,0030%. После нагревания изменений содержа-

Cuŋ 0.5 1,0 1,5 2,0 2,5 3,0 3,5 ME. 0 0,5 1,0 1,5 2,0 2,5 3,9 3,5

Окончание рис. 17

ний Со на разных уровнях для площадки 1 не наблюдается. На площадке 2 фиксируется скачок увеличения содержания над напревателем с 0,0008 до 0,0030%.

Для построения карты распределений Со выделены следующие группы концентраций: a) <0,001; б) 0,001-0,002%; в) >0.002% (и до 0,0035). Содержание Со в пробах колеблется от 0,0001 до 0,0035% (см. рис. 17).

На площадке 1 преобладают средние содержания. При этом зона пониженных содержаний металла приурочена к средней части разреза и образует сложную извилистую полосу мощностью 0.5—1,0 м, расположенную на глубние 1,00—1,25 м (верхняя кромка), со сложными ответвлениями, раздувами, петлями, окнами и т. п. В зоне интенсивного прогрева площадки 1 фиксируется слабое воздействие температурного поля на распределение Со. Так, непосредственно над очагом нагревания область минимальных содержаний поднимается до глубины 0,5 м и приобретает форму «столба». Участки с повышенными содержаниями небольших размеров и встречаются на всех уровнях, не обнаруживая видимой зависимости от очага нагрева.

На площадке 2 наблюдается отчетливая связь полей концентрации элемента и температур. Верхняя часть площадки более обогащена Со, как и на площадке 1. Однако пижняя часть разреза на площадке 2 сложена породами с минимальными количествами Со. Над нагревателем образуется пластообразная зона с повышенными содержаниями металла. Со выносится из зоны нагрева вверх, и породы, прилегающие к нагревателю, обеднены.

Молибден. Распределение Мо в пределах илощадки 1 иосле прогрева значительно усложияется. Если в исходных породах (см. рис. 12) ниже уровня 1,5—2 м содержание Мо в преобладающем большинстве проб составляло 2.10⁻⁴%, относительно редко повышаясь до 3.10⁻⁴% или снижаясь до 1.10⁻⁴%, то в зоне прогрева в отдельных пробах количество Мо повышается уже до 6—9.10⁻⁴%, а в близповерхностной зоне и в отдельных участках на глубине сокращается до 5.10⁻⁵% (см. рис. 17).

Наряду с увеличением дисперсии содержаний Мо в зоне прогрева происходит формирование участков обогащения Мо. Последние тятотеют преимущественно к верхней части очага нагрева, образуя над ним своеобразную «шапку». При этом наибольшая концентрация Мо фиксируется в непосредственной близости от очага нагрева в виде небольших участков, разобщенных зонами с относительно пониженными $(2-3\cdot10^{-4}\%)$ содержаниями Мо. Они прослеживаются в субгоризонтальном направлении н за пределами очага нагрева, особенно далеко распространяясь в сторону площадки 2. Возможно, что асимметричный характер этой зоны во многом обусловлен влиянием искусственного увлажнения.

По своему положению в вертикальном разрезе область концентрации Мо над очагом нагрева отчасти совпадает с зоной максимальных (3·10⁻⁴%) содержаний его в исходных породах, но заметно отличается от последней по своей морфологии (явное тяготение к очагу нагрева) и по присутствию в ней участков повышенных содержаний, вообще нехарактерных для исходных пород.

Область повышенных концентраций Мо сверху и снизу оконтуривается зонами пониженных содержаний. При этом если количество Мо в верхней зоне близко или даже несколько превышает его в исходных породах (минимальные содержания Мо зафиксированы в узкой приповерхностной ленте породы), то в нижней зоне оно постоянно остастся ниже исходных концентраций. В последней зоне отмечены и отдельные участки с наиболее низкими (для разреза) содержаниями Мо, тяготеющие здесь к нагревателям. Нижняя зона пониженных концентраций являлась, очевидно, основной зоной выпоса Мо, локализующегося пад очагом нагрева. Судя по относительно низким содержаниям Мо в верхней зоне и пониженным концентрациям непосредственно выше очага на рева, из них также извлекался Мо (хотя и в меньшем KOличестве).

Наконец, в нижней части разреза содержание Мо аналогично исходному. Эта зона в разрезе имеет форму чаши с углублением в области нагревателей.

В пределах площадки 2 три изолированных участка с относительно повышенными концентрациями Мо, располагающиеся приблизительно из одном и том же глубинном уровне. Выше и ниже уровня содержание Мо более низкос. Заметно снижено содержание Мо по оси нагревателя с удалением от него на глубину и к поверхности. Образование изолированных участков с повышенной концентрацией обусловлено. очевилио, разрывом сплошности зоны в результате стягивания вещества к очагу нагрева.

Статистический анализ материалов

Для всех индикаторных элементов считались на ЭВМ следующие статистики: средние, дисперсии, основные отклонения, изменчивость, асимметрия, эксцесс, статистические ошибки всех названных параметров. критерии Фишера и Стьюдента.

Частные выборки для площадок 1 и 2 брались по областям нагрерания н по уровням глубины. Так, для площадки 1 выделено 7 уровней через 0.5 м и четыре зоны нагревания: 1) <30°C; 2) 30—50°C; 3) 50—100°C; 4) >100°C.

Для площадки 2 взяты выборки по 5 уровням глубины (через 0,5 м) и по четырем зонам нагревания: 1) <20°C 2) 20—30°C; 3) 30—50°C; 4) 50—100°C. Некоторые результаты счета приведены в прил. II. В качестве статистических параметров взяты: 1—среднее; 2—дисперсия; 3—основное отклонение; 4—изменчивость; 5—косость; 6—крутость; 7—ошибка среднего; 8—ошибка изменчивости, *п*—количество проб в выборке.

Анализ массовых материалов по зонам нагревания позволил разделить все элементы на 3 группы активности. Под группой активности здесь понимается степень изменения содержания элемента под воздействием нагревания.

Группы активности следующие: 1—слабое изменение; 2—среднеє изменение; 3—сильное изменение средних содержаний.

На площадке 1 элементы по группам активности распределены следующим образом: 1-я — Zn; 2-я — Ni, Co, Mo, 3-я — Cu, Pb; на площадке 2: 1-я — Zn; 2-я — Ni, Cu; 3-я — Pb, Co, Mo.

Таким образом, для большинства элементов характерно заметное изменение среднего содержания в зависимости от интенсивности нагревания (см. рис. 17, табл. 11).

В наименее прогретых участках экспериментального блока увеличено количество Zn, Ni, Cu, Co. Так, по средним статистическим содержаниям для площадки 1 при усилении степени нагревания (области %: нагрева 1-4) получены следующие значения, Zn — 0.0052 среднего $\pm 0,00025$); Ni — 0.0066— 0.0042 - 0.0046 - 0.0046(ошибка 0.0047 - 0.0053 - 0.0051(ошибка среднего $\pm 0,0003$); Cu — 0.0062— 0,0050 - 0,0050 - 0,0032 (ошибка среднего $\pm 0,0005$); Co - 0.00141 -0.00128-0,00125-0,00113 (ошнбка среднего ±0,00001).

В наиболее прогретых частях блока концентрируются Мо, Рb. Например, для площадки 1 характерны следующие содержания элементов по областям нагрева (от первой к четвертой, %): Мо — 0,00015— 0,00017—0,00018—0,00022 (±0.00002): Pb — 0,00111—0,00095—0,00102— 0,00132 (±0,0001).

Статистические характеристики распределения рудных элементов по зонам нагрева на различных уровнях глубины и данные по динамике перегруппировки вещества в этих же координатах показывают, что в перераспределении отдельных элементов по уровням глубинности в зависимости от зон нагревания имеются свои особенности (прил. III, табл. 12).

Повышенные количества Мо, например, фиксируются преимущественно на глубинах 1,5—2 м, т. е. в районах непосредственного воздейстзия очага нагрева (около его верхней кромки). Максимальное содержание этого элемента (среднее до 3,9 г/т) на таких глубинах устанавливается в предслах изотермы >100°С. С переходом в более «холодные» участки отмечается синжение его количества, и только фактически уже за пределахи области нагревания содержание снова возрастает до 3,8 г/т.

Таблица II

Преимушественная концентрация элементов по областям нагрева

С бл асть нагрева, С	Плоцадка I	Площадка 2
<20		Zn, Ni, Cu, Co
20—30	Zn, Ni, Co, Cu	Pb, Mo
30—50	Zn, Co	Pb, Mo
50—100	Co	Pb, Mo
>100	Mo, Pb	-

Динамика	перегруппировки рудн	ых элемен	гов в результате	нагревания (средние содержа-
		ния, г/т,	площадка 1)	
			,	

Зона пагрева,	І.тубина, м									
C	0,0-0,05	0,5-1.0	1,0-1.5	1.5-2.0	2.0-2.5	2.5-3.0	3.0-3,5			
			Молибден							
<30	0,9	1,7	3,8	-		-				
3050	0,8	2,2	2,4	1,3	1,6	2,3	-			
50100	0,8	1,3	2,5	2,4	1,7	1,8	1,9			
>100	0,9	1,4	3,9	3,1	1,4	1,3	1,7			
		•	Медь							
<30	75,9	36,3	57,5	1 – ŝ		- 1	-			
3050	65,5	45,8	46,0	61,3	48,6	46,8	_			
50-100	77,4	41,2	64,2	45,0	36,0	36,6	23,0			
>100	90,0	44,0	28,7	28,4	22,7	24,8	31,3			
			Свинец							
<30	8,1	16,3	13,0							
30—50	8,0	14,6	10,6	5,3	5,2	13,4				
50-100	8,9	12,2	14,8	7,0	4.0	13,1	12,3			
>100	9,0	11,5	15,1	12,9	14,5	12,6	13,3			
			Никель							
<30	61,4	57,8	95,0	-	-					
30—50	53,1	52,1	40,4	41,6	40,4	55,8	_			
50—100	76,3	42,3	45,4	61,0	35,8	50,0	46,7			
>100	77,5	43,7	52,5	52,4	54,7	39,6	51,9			
			Кобальт							
<30	14,1	12,5	17,0	- 1	_	-	_			
30—50	13,5	12,3	12,8	11,3	11,1	15,4 🖗	-			
50—100	17,1	10,8	11,4	12,8	10,0	11,2	12,0			
>100	13,5	11,0	11,0	12,2	11,1	9.8	12,3			
			Цинк							
<30	54,5	44,8	48,0		- 7	-	- 1			
30—50	53,6	50,0	45,7	44,8	44,6	38,4				
50—100	50,4	49,2	29,0	49,5	37,4	35,0	32,7			
>100	36,0	45,3	45,4	48,9	42,8	39,4	35,6			
		Сумм	а рудных э.	лементов						
<30	214,9	169,4	234,4			-	-			
30—50	194,5	177,0	157,9	155,6	151,5	172,1				
50-100	230,9	157,0	167,3	177,7	124,9	147,7	128,6			
>100	226,9	156,9	156,6	157,9	147,2	127,5	146,1			

Относительно первоначального распределения максимальный уровень (до 3 г/т), который раньше также тяготел к глубинам 1—1,5 м (к границе 10%-ной влажности), после нагревания отмечен в зоне интенсивного нагревания (в пределах участков, ограниченных изотермой >100°C).

На более глубоких горизонтах содержание Мо остается на уровне или даже ниже (особенно в районе нагревателей) среднего в исходном блоке. Заметно понижено количество Мо над нагревателями (глубина і м). Приповерхностная зона, как и в случае исходного блока, остается относительно обедненной Мо.

Отчетливая концентрация Си отмечена в приповерхностной зоне, где содержание элемента в среднем заметно выше содержания его в исходном блоке (в том числе и по данному глубинному уровню). С глубиной содержания Си обычно падает, что отчетливо прослеживается в зонах, ограниченных изотермами $50-100^{\circ}$ С и $>100^{\circ}$ С. Минимальные содержания элемента в пределах очага нагрева (изотерма $>100^{\circ}$ С), включая сюда и участки, на которых фиксируются аномально повышенные количества Мо.

Относительно повышено содержание Pb на глубоких горизонтах и в других зонах нагревания. Приповерхностная зона, как и в случае исходных пород, обеднена этим элементом. В целом наибольшая концентрация Pb характерна для участков, расположенных в пределах изотермы >100°С.

Ni более тяготеет к приповерхностной зоне. Относительно повышены его количества за пределами зоны нагревания. Небольшое повышение содержаний элемента установлено и в районе очага нагрева (в пределах изотермы >100°С и прилегающих к ней участков).

Относительно четких закономерностей при анализе динамики перераспределения Со не устанавливается. Более или менее отчетливо можно, очевидно, говорить о несколько пониженных его количествах вблизи очага нагрева и повышенном содержании в приповерхностном слое.

Zn тяготеет к приповерхностному слою, за исключением участка, находящегося прямо над нагревателем (изотерма $>100^{\circ}$ C). Более высокие концентрации Zn устанавливаются и для зон, располагающихся по периферии области нагрева.

Учитывая, что отдельные участки экспериментального блока в зависимости от их положения отпосительно очага нагрева (например, области, примыкающие к очагу, над очагом и ниже очага) неравнозначны по своему гидродинамическому режиму, распределение элементов относительно изотермы целесообразнее рассматривать с учетом тепло- и массопотоков. Учесть последние до некоторой степени возможно при анализе перегруппировки вещества по уровням глубин (прил. III).

а. Уровень 1 (0,5 м) — приповерхностный слой — по сравнению с другими уровнями отличается резко повышенной концентрацией вещества. Максимальная концентрация в зоне изотермы 50—100°С. В пределах изотермы >100°С концентрация несколько снижается, очевидно, за счет интенсивного выпоса в этой зонс паро-газовой смеси за пределы экспериментального блока. По зонам нагрева (1—4) сумма рудных изменяется так: 1-я — 214,9; 2-я — 194,5; 3-я — 230,9; 4-я — 226,9 г/т.

б. Уровень 2 (1 м). Концентрации близки к средним концентрациям суммы элементов по блоку. Различия по зонам нагревания менее существенны. Несколько повышена концентрация вещества в периферийных зонах (<30°С и особенно 30—50°С). Зоны нагрева содержат: 1-я — 169,4; 2-я — 177,0; 3-я — 157,0 и 4-я 156,9 г/т рудных.

в. Уровень 3 (1,5 м). На этой глубине, когда уже интенсивнее начинает сказываться воздействие очага нагрева и гидродинамиче-

ская система находится на достаточной глубине, резко возрастает сумма элементов по периферии области нагревания (<30°С). Несколько повышена концентрация вещества в зоне 50—100°С. Ряд содержаний рудных элементов по зонам нагрева: 1-я — 234,4; 2 — 157,9 3-я — 167,3; 4-я — 156,6 г/т.

г. Уровень 4 (2 м). По относительно повышенной концентрации вещества здесь также выделяется зона 50—100°С. Сумма рудных по зонам нагрева изменяется следующим образом: 2-я — 155,6; 3-я—177,7; 4-я — 157,9 г/т.

д. Уровень 5 (2,5 м) — на глубине нагреватсля. Наиболее высокая концентрация суммы элементов по периферии области нагревания (зона 30—50°С). Второй максимум приходится на зону интенсивного нагревания (>100°С). Зона 50—100°С, которая выше обычно обогащена рудными элементами, на данном уровне характеризуется заметно пониженной концентрацией рудного вещества. Для этого уровня распределение суммы рудных по зонам нагревания имеет вид: 2-я — 151,5; 3-я — 124,9; 4-я — 147,2 г/т.

е. Уровень 6 (3 м). Концентрация суммы рудных элементов с удалением от очага нагревания возрастает и достигает максимума (среди опробованных зон) в периферийной зоне 30—50°С. Содержание рудных в зонах нагрева следующее: 2-я — 172,1 3-я — 147,7; 4-я — 127,5 г/т.

ж. Уровень 7 (3,5 м) характеризует нижнюю область очага нагревания. Из двух опробованных зон (50—100°С и 100°С) наибольшая концентрация суммы рудных элементов зафиксирована в максимально прогретой зоне (>100°С). Зоны нагрева содержат следующие количества рудных: 3-я — 128,6; 4-я — 146,1 г/т.

Распределение элементов в зоне максимального нагревания

Зона максимального нагревания (200—700°С), непосредственно прилегающая к нагревателям, была опробована более детально с отбором проб через 5 см полиниям от натревателей. Здесь отчетливовыделяется область относительно повышенных концентраций всех анализированных элементов (табл. 13). Эта область в основном располагается около нагревателей и имеет мощность до 10 см. При этом отмечено, что если Сu, Zn, Ni, Co (?) максимально концентрируются в непосредственной близости от нагревателя, то Мо и Рb несколько «отходят» от него, не выходя, однако, за пределы общей зоны повышенных концентраций рудных элементов. Сумма рудных элементов в зоне 0—10 см от нагревателя равна 184,0—159,0 г/т, а на расстоянии от 10 до 30 см она составляет лишь 101,6—108,8 г/т.

Таблица 13

Распределение элементов	В	30не	максимального	прогрева	около	нагревателя,	%
-------------------------	---	------	---------------	----------	-------	--------------	---

,№ образца	Расстоя- ние от наг- ревателя, « см	Mo	РЪ	Сш	Zn	Ni	Co	Сумма рудііых, г/т
] a	0—5	2,2.10-4	1,8.10-3	6·10 ^{−3}	5.10-3	4,5.10-3	9.10-4	184,0
١ų	5—10	$3 \cdot 10^{-4}$	3.10-3	4.10-3	$3,5.10^{-3}$	4,2·10 ⁻³	9·10 ⁻⁴	159,0
] B	10-15	$2,2.10^{-4}$	1,2.10-3	$2,5.10^{-3}$	$3 \cdot 10^{-3}$	3.10-3	7.10-4	106,2
٦٢	15-20	1,8.10-4	1,2.10-3	$2 \cdot 10^{-3}$	$3 \cdot 10^{-3}$	3,8.10-3	7.10-4	108,8
] A	20—25	1,8.10-4	1,2.10-3	$2,5 \cdot 10^{-3}$	$3 \cdot 10^{-3}$	$3,2.10^{-3}$	$6 \cdot 10^{-4}$	106,8
le	25—30	1,6.10-4	1,4.10-3	$2 \cdot 10^{-3}$	$3 \cdot 10^{-3}$	$3 \cdot 10^{3}$	$6 \cdot 10^{-4}$	101,6
		7 1						

Глава З.

НАГРЕВАНИЕ БЛОКА СИЕНИТО-ДИОРИТОВ АЛМАЛЫКСКОГО РАЙОНА

Летом 1971 г. работы по крупноплановому геологическому эксперименту в Алмалыкском районе были продолжены. На этот раз объектом неоднородного нагревания стали сиенито-диориты, являющиеся для Алмалыкского рудного района одними из ведущих рудовмещающих пород. Эксперимент 1971 г. имел много общего с аналогичными работами на лессах. Общими были задачи, организация работ, методы анализа и т. д. Отличия заключались лишь в частных деталях, обусловленных прежде всего различиями сред и схем нагревания.

Выбор экспериментального блока и его исходные геологические особенности

Выбор блока сиенито-диоритов для эксперимента был обусловлен, во-первых, широким развитием этих образований в Алмалыкском рудиом районе и их значительной ролью как рудовмещающих пород. При этом сиенито-диориты, вмещающие отдельные рудные тела и месторождения в целом, активно участвозали в развитии эндогенного процесса, заметно влияя как на геохимические и физико-химические особенности гкдротермальной системы, так и на общий характер гидродинамического и теплофизического режима всей области рудообразования. Вовторых, концентрация изучавшихся при эксперименте рудных компонентов в сиенито-диоритах с учетом их возможного перераспределения в процессе нагревания вполне удовлетворяла требованиям используемых нами методик количественного спектрального анализа.

Как выяснилось в процессе бурения и особенно после вскрытия экспериментального блока по осевой линии, блок в структурном отношении неоднороден (рис. 18). Наряду с участками, сложенными относительно монолитными специто-диоритами с редкими «сухими» трещинами, выделяются тектонически хорошо проработанные зоны (I—V).

Отчетливо проявлена зопа I в районе 1-го нагревателя, имеющая мощность около 1,5 м и представленная серией четких тектонических трещии (преимущественные азимуты падения 180—190°, угол 75—90°) с глинкой трения и заключенными между ними блоками интенсивно подробленных и трещиноватых пород.

Тектоническая зона II мощностью около 0,5 м имеет азимут падения 230° при угле 50—60°. Представлена системой сближенных, кулнсообразно расположенных трещин, в пределах которых сиенито-диориты интенсивно ожелезнены. В висячем боку зоны фиксируются отдельные оперяющие трещины (азимут падения 350—360°, угол 45—55°) и участки сильно давленых пород. В целом зона II по сравнению с зоной 1 выделяется более отчетливо среди монолитных слабо трещиноватых сиеннто-диоритов. На глубине, судя по элементам залеганий, эти две тектонические зоны, очевидио, сопрягаются.

Менее отчетливо проявлены две другие зоны (III и IV), представленные соответственно участками интенсивно подробленных пород с отдельными карбонатными прожилками мощностью до 2—3 см и участком сгущения преимущественно «сухих» трещин различной пространственной ориентировки (несколько преобладают трещины с азимутом падения 80—90° и углом около 80°). Зона IV не имеет четких границ; ее ориептировочная мощность 2,5 м.



Рис. 18. Геологические и тектонические Ш-1...Ш-29 — шпуры; І—Х — тектонические элементы; І — зоны трещиноватости; 2 — налеза по трещинкам; 6 — осветление

Наконец, выделяется выходящая уже за пределы экспериментального блока тектоническая зона V (азимут падения 250°, угол около 70°), представленная зоной интенсивно перетертых и ожелезненных сиенитодиоритов.

Наиболее проницаемые из всех тектонических зон зоны II и III, а также, возможно, V. Учитывая пространственное расположение зон в пределах экспериментального блока (особенно относительно нагревателей), наибольшее влияние на гидродинамический и теплофизический режим следует ожидать со стороны двух первых.

Сиенито-диориты экспериментального блока представлены преимущественно массивными, крупно- или среднезернистыми разностями (см. рис. 18). В отдельных участках удается подметить в них очень слабые признаки флюидальности за счет грубой ориентировки биотита. В свежем виде порода имеет розовато-серую окраску за счет относительно равномерного распределения биотита. Незначительная калишпатизация сиенито-диоритов приводит к смене розовато-серого цвета розовым. Зеленоватая окраска свойственна хлоритизированным и частично эпидотизированным разностям.

Сиенито-диориты по всему блоку пронизаны мелкой, различно ориентированной сетью трещин, по стенкам которых, особенно в приповерхностной части, развиваются гидроокислы железа. В области нагревателя 1 участок блока наболее трещиноват. Здесь встречаются кварц-карбонатные прожилки с эпидотом мощностью до 1 см.

При микроскопическом изучении сиенито-диоритов четко устанавливается гипидиоморфная структура с идиоморфизмом плагиоклаза. Главные породообразующие минералы сиенито-диоритов представлены плагиоклазом, калиевым полевым шпатом, биотнтом и кварцем. Постоянными акцессориями в породе являются апатит, сфен, циркон, магнетит. Из вторичных минералов отмечаются серицит, хлорит, эпидот, кварц, пелит. Плагиоклаз и калиевый полевой шпат — преобладающие минералы. Они содержатся приблизительно в равных количествах и составляют около 75—85% от общего объема породы. Плагиоклаз представлен призматическими кристаллами и реже неправильными изометричными зернами с полисинтетическими двойниками.



особенности блока сиенито-диоритов. греватели; 3 — ожелезнение; 4 — калишпатизация; 5 — осветление и развитие окислов жеи дробление; 7 — хлоритизация.

Свежие плагиоклазы, не затронутые вторичными процессами, встречаются редко. Они почти всегда в какой-то мере изменены, чаще всего серицитизированы. Наиболее свежие плагиоклазы установлены в сиенито-диоритах восточной части экспериментального блока. Здесь серицит развивается по плагиоклазам либо равномерно в виде отдельных тонких чешуек, либо в виде обособленных пятен и гнезд в центральных или краевых частях кристаллов. Нередко минерал загрязнен мелкими зернами кальцита.

В западной, наиболее тектонически ослабленной зоне блока, плагиоклаз сиенито-диоритов оказывается более измененным. Здесь по плагиоклазу кроме серицита интенсивно развивается кальцит, кварц, эпидот.

Калиевый полевой шпат типа ортоклаза (редко встречаются простые двойники) обычно выполняет интерстиции между зернами плагиоклаза и биотита и, как правило, бывает изменен. Зерна ортоклаза пелитизированы. При этом пелитизация наиболее интенсивно проявилась около нагревателя 4, близ его контакта. Здесь глинистый компонент в ортоклазе распределяется в виде отдельных неправильных пятен. При приближении к нагревателю небольшие по величине пелитовые пятна укрупняются, а глинистый материал буреет. В западной части экспериментального блока, т. е. в районе нагревателя, наблюдается интенсивное окварцевание калишпата.

Постоянным цветным минералом сиенито-диоритов является биотит, представленный отдельными чешуйками с хорошо видимой спайностью (0001) и с четким плеохроизмом от темно-коричневого по Ng до светложелтого по Np или их небольшими скоплениями. Минерал слабо деформирован: листочки изогнуты, погасание волнистое.

Биотит почти всегда в какой-то мере разложен. На ранней стадии изменения резкий плеохроизм биотита нарушается, окраска становится более темной. В дальнейшем плеохроизм исчезает практически полностью и минерал становится почти изотропным. По биотиту развивается хлорит с выделением большого количества мелких зерен магнетита.

Процесс хлоритизации в той или иной степени захватывает сиенито-диориты всего экспериментального блока, однако наиболее сильное его развитие фиксируется в областях II—IV. Хлорит обычно развивается с периферии чешуек биотита, проникая вглубь по трещинкам спайности, но нередко в породе встречаются и такие индивиды, в которых хлорит представлен неправильными скоплениями чешуек в центральных его частях. Отмечаются также скопления чешуйчатого хлорита в ассоциации с кальцитом и эпидотом в трещинках, развивающихся по породе в целом.

Гидроокислы железа, фиксируемые в виде хлопьевидных и натечных образований, развиты по всему блоку, концентрируясь как вокруг акцессорных рудных минералов, так и по трещинкам.

СХЕМА ПОЛЕВОГО ЭКСПЕРИМЕНТА, ИЗМЕРЕНИЯ И ОПРОБОВАНИЕ

Экспериментальная площадка длиной около 20 м была заложена на коренном выходе сиенито-диоритов. После расчистки площадки на ней по длинной оси были пробурены измерительные, картировочные и нагревательные скважины. На рис. 19 приведена схема проходки скважин и шпуров с указанием их номеров и глубин. Всего было пройдено 9 скважин диаметром 80—100 мм и глубиной до 4 м и 29 шпуров глубнной до 1,7 м. Все шпуры и скажины опробовались.

Нагревание блока пород проводилось четырьмя нагревательными устройствами в скважинах 3, 5, 6 и 8. Нагреватели в виде спиралей изготовлялись из нихромовой проволоки диаметром 4 мм. Все нагреватели включались последовательно через автотрансформатор и терморе-



Рис. 19. Схема разбуривания блока сненито-диоритов.

гулятор к сети с напряжением в 380 V. В связи с использованием довольно мощных нагревателей и высокого напряжения нагрев до установленной температуры происходил довольно быстро. Нагрев продолжался с 3 по 12 октября 1971 г. Максимальный нагрев достигал 900°С. Средняя мощность одного нагревателя 10 kW.

Отметим, что не все нагреватели работали полностью с 3 по 12 октября 1971 г. При этом до 10 октября средняя температура на нагревателях не превышала 700—720°С, 11 октября она достигала 800°С (мощность двух оставшихся нагревателей была 54 kW). 12 октября температура четвертого нагревателя достигла 900°С (при мощности 62 kW).

Температуру в объеме экспериментального блока измеряли в 72 точках и записывали автоматическими потенциометрами.

Из-за высокого напряжения во время нагревания вход на площадку был закрыт и другие теплофизические параметры блока не измерялнсь.

Опробование

До начала эксперимента для количественного спектрального анализа по главному осевому профилю было отобрано 139 проб. Из шпуров отбирался шлам через 0,5 м, а пробы из скважин — через 0,25 м. Кроме этого, отбирались образцы пород для петрографического анализа. После окончания эксперимента с использованием взрывных работ была вскрыта вертикальная плоскость по главной оси, которая была опробована (отобрана 241 проба) по равномерной сетке $1{ imes}0,2$ м и отдельным детальным профилям. Каждая область блока, прилегающая к нагревателю, детально опробовалась короткими профилями с отбором образцов через 5-15 см. Сразу же после окончания эксперимента и вскрытия вертикальной плоскости были отобраны образцы пород на влажность.

ТЕПЛОФИЗИЧЕСКИЕ ПАРАМЕТРЫ ЭКСПЕРИМЕНТАЛЬНОГО БЛОКА ПЕРЕД ОКОНЧАНИЕМ ОПЫТА

Распределение температур

В вертикальном разрезе экспериментального блока выделены четыре области нагрева I—IV, и изотермами 50,100 и 300°С показано поле температур (рис. 20). Оказалось, что в экспериментальном блоке имеет место своеобразная искусственная «термоантиклиналь» (термоаномалия), в которой области нагрева (или очаги нагрева) I и IV смещены вниз, а очаги нагрева II, III расположены ближе к поверхности. Общая область нагревания, имеющая форму антиклинали, лежит в пределах изограды 50°С. Однако изограда 100°С в этой термоанома-



Рис. 20. Распределение температуры и влажности пород в блоке сненито-дноритов.

лни выделяет уже три локальных ядра I, II—III и IV. Изограда же 300°С разделяет эту термоаномалию на четыре очага (по количеству нагревателей). При дальнейшем анализе распределения рудных элементов выделены следующие зоны нагревания пород, °C: 1) <50; 2) 50—100; 3) 100—300 и 4) >300.

Распределение влажности

Распределение влажности пород (см. рис. 20, табл. 14) в экспериментальном блоке после нагревания весьма своеобразно. Абсолютные значения влажности меняются от 0,1% (обр. 1206) до 1,5% (обр.

Д ЛД	WHOCI P	е нагре	вания, з	/0			
№ о б- разца	Влаж- ность	№ об- разца	Влаж- ность	№ об- разца	Влаж- ность	№ об- разца	Влаж - ность
1197	1,20	B-3	0,35	1203	0,72	B-12	0,34
1196	1,10	B-4	1,10	1200	1,50	B-13	0,30
1198	1,30	B-5	0,60	1191	0,75	B-14	0,34
1205	0,43	B-6	0,33	1193	0,40	B-15	0,50
1204	1,00	B-7	0,43	1201	0,26	B-16	0,26
1 204 ¹	1,40	B-8	0,60	1207	0,43	B-17	0,35
1194	0,96	B-9	0,50	1206	0,12	B-18	0,22
1195	0,70	B-10	0,47	B-1	1,30	B-19	0,60
1199	0,65	B-11	0,33	B-2	0,50	B-20	0,80
						B-21	0,90

1200). Непосредственно вблизи очагов нагревания влажность пород понижена. Так, около нагревателя H₁ влажность пород равна 0,7% (обр.

Таблица 15

Характеристика локальных аномалий влажности у нагревателей

Нагрева- тель	Расстоя- ние до ло- кального максиму- ма, см	Прирацс- ние влаж- ности, %
-		• •
H_{i}	60	0,7
H_2	50	1,2
H ₃	40	0,8
H_4	15	0,2

1195, 1199, 1203), а у удаленных пород — 1,3--1,5%; для нагревателей H_2 и H_3 соответственно 0,3 и 1,0—1,2 и т. д. Из зоны интенсивного нагревания наблюдается отгонка свободной влаги. Влажность пород при этом уменьшается в 2—3 раза.

Таблица 14

0/

Важной особенностью изменения влажности пород, подвергшихся нагреванию, является то, что около каждого нагревателя на расстоянии 0,2—0,5 м формируется локальный максимум влажности пород. На профиле влажности (см. рис. 20, табл. 15) это отчетливо проявляется.

ОСОБЕННОСТИ РАСПРЕДЕЛЕНИЯ РУДНЫХ ЭЛЕМЕНТОВ В ЭКСПЕРИМЕНТАЛЬНОМ БЛОКЕ ДО И ПОСЛЕ НАГРЕВАНИЯ

Детальный материал опробования, геологического и структурного изучения экспериментального блока позволили исследовать некоторые частные закономерности распределения рудных компонентов в породах опытного участка: а) распределение элементов по разновидностям сиенито-диоритов; б) анализ поведения рудных элементов в отдельных структурных областях блока; в) изменение концентрации элементов с глубиной и в областях нагревания; г) поведение рудных элементов по зонам нагревания; и некоторые другие.

Поведение рудных элементов в пределах экспериментального блока

В результате чагревания среднее содержание отдельных элементов в объеме блока увеличивается или уменьшается (табл. 16, прил. IV). Наибольшие изменения характерны для Zn и Cu, средние содержания которых в объеме блока сокращаются соответственно на 8,9 и 5,8 г/т. Несколько увеличивается (на 1,5 г/т) среднее содержание Ni. Изменения средних содержаний других изучавшихся рудных элементов (Рb и Мо сокращаются соответственно на 0,6 и 0,2 г/т; Со — увеличивается на 0,1 г/т) незначительны.

Представляет интерес перераспределение рудных элементов непосредственно в областях нагревания. Статистические параметры распределения элементов в породах в пределах четырех зон нагревания (до и после нагревания) и данные изменения средних содержаний в процессе нагревания см. табл 16—22.

Для таких элементов, как Ni и отчасти Mo, характерно относительное увеличение среднего содержания в областях нагревания; средние же содержания Cu, Zn, Pb в этих зонах сокращаются. Поведение кобальта по данным областям неравнозначное (см. табл. 16). Генеральные средние содержания рудных элементов по всему блоку сиенито-днорнтов. г/т

	= ,		
Элсмент	До нагре- вания, n=139	После наг- ревания, n=241	Прираще- ние рудных
Рb	33,5 (±2,1)	32,9 (±2,2)	—0,6
Co	14,4 (<u>+</u> 0,7)	14,5 (±0,6)	+0,1
Zn	44,6 (<u>+</u> 1,2)	35,7 (±0,8)	—8,9
Ni	8,1 (±0,3)	9,6 (±0,4)	+1,5
Cu	50,8 (<u>+</u> 0,3)	45,0 (±0,2)	—5,8
Мо	3,0 (±0,4)	2,8 (±0,1)	-0,2
Сумма	154,4	140,5	—13,9

Примечание. (<u>+</u>) — ошибка среднего г/т.

При этом характер перераспределения отдельных элементов в разных областях нагревания как в количественном, так и в качественном отношениях неодинаков. Здесь наряду с влиянием нагревания, безусособенности ЛОВНО, сказываются структурные этих зон, литологические и физико-механические особенности слагающих их пород. В частности, из общих закономерностей несколько выпадает область нагревателя 3, где в отличие от других фиксируется некоторое возрастание средних содержаний Си, Zn и Pb относительно исходных. Здесь же установлено максимальное увеличение средних содержаний Со и Ni. Среднее содержание Мо в данной области, как и в области нагревателя 4, несколько сокращается. Таким образом, область нагревателя 3, если исключить Мо, является областью повышенной концентрации рудных элементов (табл. 17, прил. V).

Таблица 17

	Изменения	солержаний	элементов	(r/T) в	областях	нагрева	экспериментального	блок
--	-----------	------------	-----------	------	-----	----------	---------	--------------------	------

Область нагрева, число проб	Cu	Мо	РЪ	Co	Ni	Zn	Сумма
I, n=97 II, n=65 III, n=50 IV, n=85	-3,9-31,6+5,6-17,1	+0,4 +0,4 -0,1 -1,0	$ \begin{array}{c} -10,6 \\ -3,0 \\ -10,3 \\ -5,2 \end{array} $	+1,3 -6,1 +2,9 -1,8	-!-0,3 -!-0,1 -!-4,0 -!-0,3	-10,3 -11,6 $\div 0,2$ -8,6	-22,8 -51,8 +29,9 -33,4

Если оценивать в целом перераспределение рудных элементов в областях нагревания, то здесь можно отметить некоторую аналогию с поведением средних содержаний этих элементов в пределах всего экспериментального блока до и после нагревания (см. табл. 17). В пределах областей нагревания эти перераспределения проявляются более контрастно. Поведение других элементов менее характерно:

Объем	Mo	Cu	РЪ	Zn	NÍ	Co	Сумма
Блок	. —0,2	—5, 8	—0,6		+1,5	+0,1	—13,9
Область нагревания	. —0,3	-47,0		—30,3	+4,7	+3,7	

Изменение средних содержаний рудных компонентов с глубиной

Статистичсские материалы по распределению рудных элементов с глубиной для всего блока приведены в табл. 18, 19. Для исходного блока пород измененне средних содержаний шести рудных элементов (прил. VI—IX) прослежено на глубину 2,25 м (через 0,25 м). Оказалось, что для Ni, Co и Zn наиболее характерно относительно плавное снижение содержаний с глубиной. Для Pb, Cu и Mo, наоборот, характерны более дифференцированные изменения средних содержаний с глубиной. На графиках выделяются острые максимумы содержаний (см. рис. 11).

Для Рб максимум зафиксирован на глубине 0,75 м, где содержание его возрастает от 0,00318 до 0,00479%. На глубинс 2.25 м его количество уменьшается почти в три раза (до 0,00115%).

. Таблица 18

-				1940	Уровень	,			
Элемент	1	11	111	IV	v	vi	v11	VIII	IX
Си	-9,8	4,4	2,5		2,7	-15,6	20,3	2,2	-12,6
Мо	0,22	0,13	-0,97	0,46	÷0,09	-2,91	-1,00	÷1,10	0,57
Pb	12,7	-2,9		-11,8	3,3	-8,0	- <u>-</u> 0,7	8,3	
Co	<u>+</u> 0,6	0,3	-0,7	-5,1	<u>⊹</u> -1,4	-4,1	-0,1	<u>-</u> ;-1,1	- ⊹ 5,0
Ni	-0,5	+1,2	÷2,8	1,8	2,9	0,2	÷2,1	÷0,6	+2,8
Zn	-17,2	-12,6	-9,1	-5,9	-7,9	-4,1	0,4	÷0,4	1,0
Суммарудных	-14,0	-12,5	-24,5	28,9	- ¦−3,9	-30,1	-20,7	13,6	+16,4

Изменение средних содержаний элементов (г/т) в породах экспериментального блока по глубине в результате нагревания

Повышенные количества Мо наблюдаются на глубинах 0,75 и особенно 1,5 м. В дальнейшем количество Мо постепенно падает до 0,00016% (на глубине 2,25 м).

Максимум средних содержаний Си приурочен к глубинам в 1,75 м. Содержание металла здесь достигает 0,00656% (при генеральном среднем

Таблица 19

Изменения средних содержаний элементов в областях нагревания на разных глубинах, г.т

249.0°%			атай I.,	Уровень	20.			-
Элемент	I	II	111	IV	v	VI	VII	V111
Сц	_11,0	—3,7	—3,2	—3,4	0,2	19,7	-:-33,0	
Мо	0	+0,42	-1,14		-¦-0,13	-3,89	- -0,64	- -1,28
Pb	-+-18,6	- -2,6	—16,0	—14,0	3,4	-8,7	- -1,8	-++8,2
Co	0	—0,3	—1,9	-6,5	- -1,7		-1,2	- -1,1
Ni	—0,4	-0,1	3,1	-¦-1,3	3,7	0,1	-¦-2,3	-{-0,8
Zn	_14,2	-11,1	-8,4	-2,7	-4,6	-6,6	6,4	1,8
"Сумма рудных	—7,0	-12,2	—27,5	—24,7	+4,5		+30,1	+28,6

0,00508%). На наиболее глубоких горизонтах (2 и 2,25 м) среднее содержание Си также понижено.

Таким образом, в целом для рудных элементов в экспериментальном блоке перед проведением опыта средние содержания с глубиной сокращаются, что особенно отчетливо фиксировалось для горизонтов 2 и 2,25 м.

После нагревания произошла существенная перегруппировка элементов в вертикальном разрезе блока. Так, для большинства уровней (исключая V, VIII и IX) наблюдается суммарный вынос рудных элементов относительно их исходных количеств. Для всех уровней общий баланс в содержании рудных отрицательный и составляет 98,2 г/т.

Перераспределение отдельных рудных элементов на разных глубинпых уровнях в процессе эксперимента имеет свою специфику. Для Ni, за исключением приповерхностного уровня I, во всех случаях отмечается увеличение средних содержаний с максимальными приращениями на глубинах 0,75; 1,25; 1,75 и 2,25 м. Если учесть снижение средних содержаний Ni с глубиной, отмечавшееся в исходных породах, то можно говорить об относительно высоких приращениях количеств элемента на более глубоких горизонтах. Последнее наряду с общим возрастанием среднего содержания Ni во всем экспериментальном блоке после его нагревания является свидетельством привноса этого элемента из глубоких горизонтов, находящихся за пределами экспериментального блока.

На большинстве уровней фиксируется также некоторое возрастание количеств Мо. Однако эти приращения, как правило, незначительные и перекрываются (как было отмечено выше, среднее содержание Мо по всему блоку после эксперимента сокращается всего на 0,2 г/т) сокрацениями количеств элемента на III и особенно на VI уровнях. Именно эти уровни характеризовались максимумами количеств Мо в исходном блоке. Наибольшие приращения Мо после нагревания зафиксированы для глубинных уровней (VII, VIII и отчасти IX), непосредственно примыкающих к области максимальной его концентрации в исходном блоке.

Неравномерно распределяется после нагревания Со. Наряду с уровнями, в пределах которых сокращается его среднее содержание (уровень IV), отчетливо выделяются уровни (VI и особенно IX) с заметным приращением количеств этого элемента.

Максимальное приращение на уровне IX отмечено также и для Рb. Для него фиксируются и другие уровни с возросшим средним содержанием — это приповерхностный уровень I и глубинный уровень VIII. Наибольший вынос элемепта устанавливается для уровней III, IV и VI.

Для Zn, за исключением глубинных уровней VIII и IX, где зафиксировано незначительное приращение средних содержаний элемента, характерен вынос, достигающий максимальных значений в приповерхнестных уровнях I, II и III. Здесь создавались наиболее благоприятные условия для «вывода» элемента за пределы экспериментального блока.

Заметный вынос для большинства уровней (некоторое приращение элемента установлено для уровней V и VIII) отмечается и для Cu, которая, как и Zn, в процессе эксперимента выносится из блока. Очевидно, при увеличении объема экспериментального блока (углубления нагрователей) на его верхних горизонтах могли создаваться благоприятные условия для концентрации этих выносимых из областей нагревания рудных элементов.

Если рассматривать среднее содержание суммы рудных элементов, то здесь по приращениям заметно выделяются глубинные уровни IX и VIII. Некоторое приращение количества вещества отмечается и для уровня V. На всех других уровнях сумма рудных элементов сокращается (преимущественно за счет выпоса Zn и Cu). Для оценки поведения рудных элементов в областях нагревания по уровням глубинности проведена статистическая обработка данных опробования областей нагревания ($H_1+H_2+H_3+H_4$) до и после эксперимента. Выборки объединяли области нагревания по отдельным уровням глубины. Для того чтобы облегчить анализ полученных данных, сделаны дополнительные расчеты по изменению средних содержаний рудных элементов в областях нагревания на разных глубилных уровнях по блоку и по областям нагрева:

	I	II	III	IV	v	VI	VII	VIII (С у мма
Блок в це- лом	. —14,0	-12,5	-24,5	-28,9	+3,9		—20,7	+13,6 -	113,2
Области нагревания.	.—7,0	—12,2	-27,5	—24,7	+4,5	+4,9	+30,1	+28,6	—3,3

По областям нагревания отмечается общее увеличение содержания суммы изучавшихся рудных компонентов на глубинных уровнях с максимумом приращения на уровнях VII и VIII. Для верхних уровней установлено сокращение количества вещества. В целом баланс суммы рудных компонентов по уровням обусловлен в основном изменением содержания Си и Zn, перераспределение которых в экспериментальном блоке в процессе нагревания наиболее значительно. Именно для этих двух элементов устанавливается заметный вынос из верхних уровней, и только в глубоких горизонтах областей нагревания (для Си уровни VI, VII, VIII и отчасти V; для Zn только уровень VIII) среднее содержание данных компонентов относительно повышается.

Среди исследованных элементов отчетливо выделяется Ni, образующий относительно повышенные концентрации в пределах большинства уровней. Только на двух приповерхностных уровнях (I и II) его средние содержания несколько ниже по сравнению с исходыми.

Поведение Мо, Рb и Со по уровням в областях нагревания несколько усложняется за счет чередования по уровням приращения и выноса элементов. Однако и здесь для Со, если исключить уровень VII, в пределах которого среднее содержание относительно исходного понижается, намечается тенденция к общему выносу элемента из верхних уровней с некоторой концентрацией на глубине.

Для Pb намечаются два отчетливых максимума приращения содержаний на уровне I и VIII. В пределах последнего уровня, захватывая отчасти уровень VII, наиболее концентрируется и Мо. Максимальное спижение средних количеств Мо и Pb приходится на один и тот же уровень (VI). Для Мо это уровень наибольших концентраций элемента в исходном блоке (здесь его содержание было в 2—3 раза больше по сравнению с содержаниями на других уровнях).

Если сопоставить общий характер изменения средних содержаний суммы исследовавшихся элементов с глубиной по всему блоку и по областям нагревания, то отчетливо видно, что области нагревания в целом характеризуются менее заметным выносом вещества. Если же рассматривать уровни с глубины 1,25 м, то для областей нагревания устанавливается только привнос суммы компонентов.

Распределение рудных компонентов в разных типах сиенито-дноритов

Среди сиенито-диоритов выделены следующие разновидности, образовавшиеся под влиянием тех или иных наложенных процессов: 1 ожелезненные; II — хлоритизированные; III — калишпатизированные; IV — осветленные и давленые; V — осветленные и богатые окислами железа.

На основе статистических параметров распределения рудных элементов в породах до нагревания рассчитаны средние приращения

Изменения содержаний рудных элементов (г/т) в разновидностях исходных сиенитодифритов экспериментального блока

_						-					-			
1	1	Pb	C	Co	N	li	Z	n	C	u		Mo	le	
2 19	Γ=	=33,5	Γ=	=14,4	Г=	8,1	Γ=	44,6	Γ=	50,8	Γ=	3,03	1 I Dau	11161X
ти под	\overline{x}	Δc	T	Δс	x	Δ c	x	Δ c	x	Δc	X	Δс	сул Нију	2.5.7 0 d.1
T									0		0.00	0.75		104.0
I	35,8	+2,3	15,5	+1,1	11,7	3,6	44,0	-0,6	55,6	÷4,8	2,28	-0,75	+10,4	164,9
Π	49,4	+5,9	17,3	+2,9	9,2	1,1	50,4	+5,8	47,8	3,0	2,08	—0,95	÷11,7	176,2
ш	23,1	-10,4	15,5	+1,1	7,9	-0,2	42,6	-2,0	43,7	—7,1	2,93	-0,1	-18,7	135,7
IV	19,4	-14,1	10,9	-3,5	5,4	-2,7	38,1	—6,5	48,3	-2,5	3,67	+0,64	—28,7	125,8
V	39,8	+6,3	15,4	+1,C	10,4	2,3	44,6	0	62,5	÷11,7	4,16	+1,13	+22,4	175,9
												21 - J		

содержаний для всех элементов по разновидностям сиенито-диоритов. Приращения ΔC рассчитаны от генеральных средних по всему блоку (табл. 20, прил. X).

Ожелезненные разновидности пород (тип I) характеризуются увеличением содержания Pb, Co, Ni и Cu на величину до 35%, количество Zn и Mo в них относительно понижено. Суммарное приращение для всех рудных составило 10,4 г/т (около 15% по сравнению с генеральной средней). Эта тенденция проявлена и в V типе пород. Здесь суммарный прирост концентрации рудных компонентов составил 22,4 г/т.

Суммарный прирост вещества наблюдается и в хлоритизированных породах (тип II), где он разен 11,7 г/т, однако содержание Си и Мо в этой разновидности пород несколько уменьшается.

III и IV типы пород характеризуются пониженными средними содержаниями суммы рудных компонентов. Для пород III типа отклонение от генерального среднего составляет 18,7 г/т и для IV типа — 28,7 г/т. В калишпатизированных породах (тип III) наблюдается обогащение Со (+1,1 г/т), а в освстленных породах (тип IV) несколько (+0,6 г/т) возрастает содержание Мо.

Из всех рассматриваемых рудных элементов особо выделяется Zn, среднее содержание которого в процессе нагревания уменьшилось во ьсех разповидностях сиеннто-диорптов. Максимум выноса приходится на хлоритизированные и калишпатизированные породы, в которых госле нагревания количество элемента сокращается соответственно на 14 и 12,2 г/т (табл. 21, прил. XI).

Поведение других элементов в различных разновидностях сиенитодиоритов при нагревании экспериментального блока неоднозначно. Из

Таблица 21

							Сумма	рудных	
Тип породы	Cu	Mo	Рb	Co	Ni	Zn	исходные	после нагрева	Сумма прираще- ний
•								×.,	
1	—ə,6	+0,4	+5,1	-0,4	1,5	-8,1	164,9	154,8	-10,1
II	-14,5	+0,8	—25,3	_1,5	+2,1	—14,0	176,2	123,8	-52,4
III	+10,2	_0,6	+0,5	-0,8	+1,4	-12,2	135,4	134,2	-1,2
IV	+2,0	-0,5	+3,7	<u>+</u> 4,1	-¦-2,6	-6,9	125,8	130,8	+5,0
v	-20,6	-1,5	+5,6	-0,8	-1,1	-4,3	176,9	154,2	—22 ,7

Изменение среднего содержания рудных элементов(г.'т) в породах разного типа в результате нагревания пород, обогащенных гидроокислами Fe, в большинстве случаев отмечается вынос компонентов. В частности, из осветленных сиенито-диоритов, богатых гидроокислами железа (тип V), зафиксирован вынос ияти элементов (включая Zn) из шести изучавшихся. Только для Pв в этой разновидности пород устанавливается приращение среднего содержания на 5,6 г/т.

Для другой разновидности сиенито-диоритов (тип I) сокращение среднего содержания изучавшихся элементов отмечено в четырех случаях. Здесь так же, как н для пород V типа, отмечается возрастание среднего количества Pb; несколько (+0,4 г/т) увеличивается и среднее содержание Мо.

Такое преимущественнос выщелачивание рудных компонентов из пород, в разной степени ожелезненных, обусловлено, очевидно, сорбцконной формой нахождения элементов в этих породах (адсорбция гидроокислами железа) и их высвобождением в результате десорбщии в процессе нагревания.

Третым по степени сокращения среднего содержания элементов стоит II тип пород, именно из этой разновидности больше всего выносится Pb (—25,3 г/т) и Co (—1,5 г/т). Это единственные породы, из которых выносится Pb.

Среди всех пород выделяются осветленные и подробленные сиенито-диоритоты (IV тип), где увеличивается как общее содержание рассматриваемых компонентов, так и среднее содержание большинства элементов (за исключением Zn и Mo). Это единственная разновидность сиенито-диоритов, в которой после нагревания общее количество элементов возросло со 125,8 до 130,8 г/т. Выщелачивание Zn и Mo из этих пород по сравнению с другими минимальное. Преимущественное накопление элементов среди пород IV типа обусловлено их хорошей структурной подготовленностью.

Относительно устойчивы к выщелачиванию рассматриваемых элементов калишпатизированные разности сиенито-диоритов. Это, по-видимому, объясняется тем, что уже в процессе калишпатизации, идущем обычно с выносом малых и редких элементов, наиболее подвижные формы изучаемых компонентов были выщелочены. Суммарное среднее содержание рудных элементов в калишпатизированных сиенито-диоритах после нагревания незначительно ниже исходного количества (-1,2 г/т) в основном за счет выщелачивания Zn.

Изменение содержания рудных элементов в зависимости от тектонического строения

Десять локальных структурных областей, выделенных при геологической съемке экспериментального блока, можно сгруппировать в две контрастные группы: а) зоны смятия и дробления (элементы с I по V), б) блоки более монолитных пород (элементы с VI по X).

Анализ исходных статистических материалов для выборок по структурным элементам блока проведен путем сравнения средних статистик элементов после нагревания со средними генеральными для всех пород блока, не претерпевших общий нагрев; со средними генеральными пород блока, претерпевших нагрев; и со средними для каждого типа структурных областей до и после нагревания (прил. XII, XIII).

Сравнение с генеральной средней для блока в целом до нагревания показывает, что отдельные структурные области уже в исходном состоянии значительно отличаются друг от друга по содержанию рудных компонентов. Так, минимальные суммарные содержания (г/т) элементов характерны для областей I (118,4); III (123,2) и X (129,5).

Таблица 22

· · · · · · · · · · · · · · · · · · ·						5 ··· 5 P·		onacts				·		// (···)
ł	F	ъ	C	0	N	i	Z	n		Сш		Mo	4,4	
гь п	Γ=	-33,5	Γ	=14,4	Γ=	8,1	Γ== 4	44.6	Γ=	=50,8	Γ=	=3,03	рул = 15	при ^{†й}
Област грева	x	ΔC	x	ΔC	\overline{X}	∆C	\overline{X}	ΔC	x	ΔC	\overline{X}	ΔC	Сумма IIых, Г	Сумма ращенн рудныэ
	12.6	10.0	0.4											
1	13,0	-19,9	8,4	-6,0	4,2	3,9	36,8	-7,8	52,3	1,5	3,06	+0,03	118,4	-36,4
II	30,0	-3,5	15,9	1,5	9,4	1,3	47,8	3,2	36,7	—14,1	1,93	—1,10	141,7	—13,0
III	20,5	-13,0	10,7	-3,7	7,4	●,7	35,0	-9,6	47,5	-3,3	2,05	-0,98	123,2	-31,2
IV	41,5	8,0	14,8	<u>-</u> '0,4	8,4	·+0,3	43,6	—1,0	40,0	-10,8	2,09	-0,94	150,4	—ġ,0
v	39,9	- 6,4	18,5		11,7	· ¦-3 ,6	50,9	÷6,3	51,2	<u>+</u> 0,4	2,52	-0,51	174,7	-¦-20,3
VΙ	28,6	-4,9	12,6	—1,8	6,3	-1,8	42,2	-2,4	46,6	-4,2	3,41	+0,38	139,7	—14,7
VII	39,0	÷-5,5	17,1	2,7	9,2	·] -1,1	47,6	-⊹3,0	72,8	- ⊢22 ,0	2,15	-0,88	187,9	-+33,5
VIII	24,0	—9,5	20,0	- <u>-</u> -5,6	7,4	· -0 ,7	43,9	-0,7	61,1	-10,3	3,36	-{0,33	159,8	+5,4
IX	56,8	23,3	17,1	-+2,7	11,2	· i -3,1	51,5	6,9	56,7	÷5,9	4,38	+1,35	197,8	+43,4
Х	22,8	-10,7	9,7	-4,7	7,6	0,5	41,0	-3,6	45,8	—5,0	2,59	—0,44	129,5	—24,9
- 8					- Fà							1		

Сравнение рудных элементов в структурных областях с генеральной средней (Г), (г/т

Максимальные количества вещества были отмечены в следующих структурных областях (г/т): IV (150,4); V (174,7), VII (187,9), VIII (159,8) и IX (197,8). Промежуточные положения занимают области II—141,7 и VI—139,7 г/т.

Если сравнить полученные суммарные содержания рудных элементов (табл. 22) с генеральной средней для всего исходного блока (154,4 г/т), видно, что выделенные области характеризуются различными тенденциями в поведении рудных компонентов. Так, для областей I, III, X характерны наиболее низкие концентрации (до — 36,4 г/т) рудного вещества. В областях II и VI (отчасти и IV) снижение суммы элементов относительно генерального среднего менее проявлено. Области V, VII, VIII и IX выделяются более высокой концентрацией рудных компонентов. Приращение среднего содержания элементов в последних областях может достигать +43,4 г/т.

Сравнение с генеральной средней для всего блока пород после нагревания дает возможность проанализировать динамику поведения рудных элементов в структурных областях в связи с нагреванием экспериментального блока (табл. 23). Сравнение проведено по отношению к генеральной средней (Γ_1), высчитанной для всех пород блока, претерпевших нагревание. С этой генеральной средней сравнивались средние частных выборок по отдельным областям структур.

Проведем вначале анализ суммарных содержаний рудного вещества (генеральная средняя после нагревания 140,5 г/т). В результате нагревания происходит дальнейшая дифференциация структурных областей по их рудной нагрузке.

Расчет средних содержаний и их приращений показал, что некоторые структурные области после нагревания резко изменили емкостные тенденции в отношении рудных элементов. Так, области I—IV и VIII стали относительно более благоприятными для концентрации элементов, а в областях V—VII, IX, X, папротив, зафиксировано относительное обеднение рудными компонентами.

При этом наиболее отчетливые отклонения в распределении рудных элементов установлены для зон смятия и дробления (области I—V). Если

Габлица 23

Распределение рудных элементов (г/т) в структурных областях после нагревания

ИСХОЛНОМ блоке во всех R этих зонах, за исключением V области, среднее содержабыло ниже (для ние 0Ő-I—III значительно) ластей генерального среднего. TO после нагревания В ДВVХ областях (I и II) общее количество вещества оказалось лишь незначительно ниже генерального среднего после нагревания (табл. 24, Γ_1), а в других — III и IV даже превысило ero (соответственно на 38,2 и 14,4 г/т). С другой стороны, для блоболее монолитных KOB побыли зафиксированы род иные соотношения. Здесь, за исключением области VIII, хорошо проявляется тенденция к сокращению сум-ΜЫ рудных элементов ПО сравнению С генеральным зпачением.

В результате длительвоздействия на экспеного риментальный блок локального поля температур из отдельных структурных областей может выщелачиваться до 46,6 г/т суммарного количества изучавшихся рудных компонентов и привноситься до 55,5 г/т (табл. 24), что составляет около 1/3 от исходного среднего количества рудного вещества.

При сравнении средних содержаний рудных элементов по структурным областям до и после нагревания (см. табл. 24, Г₃) видно, что для областей первой группы элементов (зоны смятия и давления) В процессе нагревания чаще характерно приращение вещества. Выпадает область V и отчасти область II, среднее содержание вещества в которых по сравнению с исходным при нагревании понижается соответственно на 32,3 и 3,8 г/т. Для более монолитных пород, исключая область VIII, где характерно суммарное приращение рудных компо-

Генеральная		0			Област	b				6
средняя	1	11	111	1 V	v	VI	VII	VIII	IX	x
Γ154,4	-36,4	-13,0	-32,2			-14,7	: 33,5	÷-5,4		-24,9
Γ ₁ ==140,5	-3,5	-2,1		::14,4	1,9	_39,7	÷-0,8	-;-30,5	+11,7	-36,7
Γ_2	17,4	-16,5	24,3	0,5	-12,0	-45,6	-13,1	19,6	-2,2	-50,6
Г3	- 18,6	-3,8	- 55.0	4,5	-32,3	-38,9	-46,6		-45,6	-25,7
							6			

Суммарное приращение рудных (г/т) по отдельным структурным областям экспериментального блока

нентов на 14,2 г/т, выщелачивание вещества достигает по отдельным областям до 46,6 г/т (область VII).

В целом в I-V структурных областях отмечается привнос всех рассматриваемых элементов, за исключением Zn — компонента, для которого вообще характерен вынос из экспериментального блока (табл. 25, 26). В этом отношении резко выделяется вторая группа структурных областей (области V-X), г.де, за исключением Ni, содержание которого после эксперимента возросло в целом по всему блоку, характерен вынос компонентов. При этом Zn выносится в заметно бо́льшем количестве, чем из областей I-V.

Поведение отдельных рудных элементов в структурных областях несколько различается. В первой группе особенно выделяется область III, где отмечен привнос всех изучавшихся, включая и Zn. Из всех других областей Zn выносится. Из отдельных областей (II, IV, V) выносится также Си. Резко выделяется среди группы рассматриваемых областей область V, для которой характерно не только снижение суммарного количества вещества по сравнению с исходным, но и вынос всех исследовавшихся элементов, за исключением Мо содержание (на 0,7 г/т). По характеру перекоторого несколько повышается распределения компонентов в процессе нагревания область V близка к областям, представленным участками монолитных пород. Учитывая разные структурные особенности этих областей (в частности, различную проницаемость), можно предполагать, что в данном случае сказывается положение области V относительно очагов нагревания. Она располагается на периферни блока в удалении от очагов нагревания, т. е. фактически за пределами теплового поля, в зоне, где преобладает массоперенос, направленный к очагу нагревания.

Для областей второй группы (V—X) характерен вынос большинства элементов. Только лишь по отдельным областям устанавливается небольшой привнос. Однако это не маскирует общую отчетливо выраженную геохимическую тенденцию к выщелачиванию всех рассматриваемых компонентов, за исключением Ni, который, как и в области I-V, привносится, но в заметно меньшем количестве. Максимальный привнос его (+4,0 г/т) устанавливается для области VIII. Для этой же области характерен повышенный привнос Си (+2,9 г/т) и особенно Pb (+11,2 г/т). В этом отношении, как и по общему увеличению суммарного содержания вещества, область VIII приближается к тектоническим элемештам первой группы. Возможно, в данном случае сказалось влияние активно дсйствующего

Таблица 25

Изменение среднего содержания элементов по группам структурных областей (г/т)

	•	,
Эле-	Of	ласть
менты	I – V	VI-X
Cu	+16.6	-52.9
Mo	+4,6	-3.5
Pb	+30,3	-22,6
Co	+19,2	-11,3
Ni	+11,2	+3,3
Zn	-38,0	—55,5
	10.1	

26 Таблица

Особенности изменений средних содержаний рудных элементов в структурных областях до и после нагревания (r/т)

						Стру	ктура					
Greater	1	11	ш	IV	v	VI	V11	IIIV	хı	х	1-V	V1X
Ē	2 2 1	5.3	1 92 6	0.0	6 9	10	7 70	0 6	16.4	96	ע צ	נני פ
	1.1	0,0-	0'07-1	7, n 1	101	1.6	1.17-	C17 1	F101-	0,2	, °, °	0,00
Mo	+1,2	0,7		- -0,8	- -0,7	-0,4	- -0,4		-1,7	-0,7	2,3	3,2
Pù	+11,8	8,5	+11,3	+3,7	-5,0	-17,3	-2,2	+11,2	-1,31	-1,2	29,1	34,2
Co	5,8	- -0,3		+2,6	-2,1	+1,0	-6,2	-1.7	-2,6	8,1–	13,6	15,3
Ni	3,9	+3,1	+2,6	3,4	-1,8	5' 0	0,2	4,0	-1,7	- -0,3	8,2	8,3
Zn	-11,8	-10,1	+4,2	5,8	-14,5	-13,6	-11,1	-1,-	-10,0	-19,7	42,8	45,4
					_							
Сумма средних до нагрева	118,4	141,7	123,2	150,4	174,7	139,4	187,9	159,8	197,8	129,5	141,6	163,1
Сумма средних после нагре- ва	137,0	137,9	178,7	154,9	142,4	100,8	141,3	174,0	152,2	103,8	I	1
Сумма приращений	18,6	-3,8	1-55,5	4,5	-32,3		-46,6	+14,2	-45,6	-25,7	1	J

6), распонагревателя (CKB. лагающегося в верхней части области VIII. К тому же сопредельная с нею область III, представленная серией хорошо проявленных тектонических характеризуется макси-30Н, мальным приращением вещества по сравнению со всеми другими областями первой группы. процессы привно-Очевидно, участке были ca на этом что значительны, настолько обприлегающую захватили ласть VIII.

РАЗМЕЩЕНИЕ РУДНОГО ВЕЩЕСТВА В ЛОКАЛИЗОВАННОМ ТЕМПЕРАТУРНОМ ПОЛЕ

Пространственный анализ осуществляется на основе каособенчественного описания ностей распределения рудных компонентов до и после нагревания. Построены вертикальные разрезы в Изолиниях содержаний элементов, затем проведен статистический анализ всех материалов.

Распределение свинца

Абсолютное содержание свинца до нагревания составляет от 4,6 до 160 г/т, после нагревания — от 2,0 до 200 г/т. Под влиянием неоднородного нагревания произошла перегруппировка В концентрации свинца (рис. 21).

В исходном блоке наблюдается довольно сложная картина распределения Pb. В левой части блока вырисовывается выдержанная зона пошиженных значений содержаний Рь, тяготеющая к тектоническому элементу І. В областях нагревателей H₂, H₃ и H₄ наблюдаются участки с повышенным содержанием элемснта. поля Внутренняя структура Pb слагается распределения вертикальпреобладающими ными элементами.



Рис. 21. Распределение Рв в блоке.

После нагревания произошла существенная перегруппировка элемента. В области нагревателя Н₁ образовалась зона пониженных содержаний Pb, захватывающая верхнюю часть нагревателя и прослеживаємая до поверхности (Pb — 5,0 г/т). В приповерхностной части разреза слева от Н₁ появилось пятно со значительным содержанием металла (до 63,0 г/т) на месте первичного малого содержания металла (до 12,0 г/т). Вертикальный участок со средними содержаниями элемента в исходном блоке после нагревания исчез. Здесь образовалась выдержанная область низких содержаний Рb. В окрестностях нагревателя H₂ возникает область низких содержаний, которая прослеживается до нагревателя Н, В исходных породах здесь было устойчивое поле средних содержаний Pb. Больше того, из этой области исчезло пятно с высокими содержаниями металла (до 82,0 г/т). Подобная же картина наблюдается и около нагревателя Н₃. Правда, здесь в нижней части нагревателя формируется изометричное пятно повышенных содержаний Pb, а верхнее пятно, наблюдаемое в исходных породах, исчезает. Исчезает также и область низких содержаний металла, которая вырисовывалась в исходных породах справа от нагревателя На. Зато после нагревания между H_2 II H_3 формирустся зопа пониженных содержаний, прослеживаемая к нагревателю Н₄.

Около нагревателя Н₄ наблюдается перегонка элемента в столбообразное тело справа от нагревателя (где встречаются максимальные концентрации Pb — до 200 г/т). Непосредственно над нагревателем формируется область средних содержаний Pb, хотя до нагрева здесь фиксировано столбообразное тело с максимальными содержаниями элемента (до 160 г/т).

Для Pb, таким образом, характерен вынос из зоны интенсивного нагревания и группировка его в отдельных зонах. Поля средних содержаний сокращаются, возрастают поля низких содержаний и происходит концентрация металла в немногих участках.

Распределение кобальта

На плане опробования выделены изолинии средних содержаний Со (рис. 22). В результате нагревания экспериментального блока пород произошли существенные изменения в распределении Со в вертикальном разрезе (плоскость опробования).

В исходном блоке пород на общем фоне средних содержаний металла от 6,0 до 16,0 г/т выделяются две крупные области повышенных содержаний Со — области А и Б. В левой части блока преобладают более низкие содержания Со (не больше 16,0 г/т). Наиболее низкие содержания (6,0—10,0 г/т) приурочены к области нагревания 1.

Максимальные значения содержаний Со (>20,0 г/т) образуют локальные участки, не связанные друг с другом. Они тяготеют лишь к определенным тектоническим зонам. Между областями А и Б наблюдается локальный минимум содержаний Со до 10,0 г/т. Отметим еще, что в левом верхнем углу блока на фоне низких содержаний Со вырисовывается локальный участок, приуроченный к тектоническому элементу Х с содержанием Со 10,0—16,0 г/т.

Картина распределения Со в этой же плоскости резко меняется в блоке после нагревания (см. рис. 22). Качественный анализ приводимых построений позволяет подчеркнуть следующее.

1. В результате неоднородного нагреванпя блока пород усложняется внутреннее строение поля распределений Со, опо расчленяется на локальные участки обогащения п обеднения. Прослеживается связь распределения металла с локальными источниками нагревания. Появляются характерные столбообразные зоны концентрации и обеднения п т. д.



Рис. 22. Распределение Со в блоке.

2. Области непосредственного нагревания характеризуются общим обеднением Со, для него характерен вынос из зон интенсивного нагревания. У каждого из четырех нагревателей (H₁₋₄) образуются зоны с пониженными содержаниями элемента.

В левой части экспериментального блока (область нагревания H_1) происходит существенный вынос элемента. Здесь появляется зона с самыми низкими значениями концентраций Со — меньше 6,0 г/т, чего в исходных породах не наблюдалось. Поле минимальных значений захватывает нижнюю часть разреза и подходит к нагревателю, от нагревателя узким трубообразным телом протягивается до поверхности. Слева вверху от нагревателя, на расстоянии 0,5—0,7 м формируется тело с содержанием Со от 10,0 до 15,0 г/т, которого на исходном разрезе нет. Конфигурация этого тела согласуется с трубообразным конусом выноса над нагревателем.

В сфере действия нагревателей H_1 и H_2 , находящихся в области исходной повышенной концентрации Со (область A), первоначальная область A расчленяется на две: A—1 и A—2 и элемент отмечен на расстоянии 50—60 см от нагревателей. При этом оба возникших участка концентрации Со имеют столбообразную вертикально вытянутую форму, повторяющую своими очертаниями поле температур. Около нагревателя H_2 образуется локальное пятно с минимальными значениями содержаний Со (до 6,0 г/т). Такая область минимальных значений подходит к нижним частям нагревателей, а еще ниже может быть соединена с подобной же областью нагревателя H_1 . Напрашивается мысль, что возле нагревателей H_1 , H_2 и H_3 действовала общая система подтока и выноса элемента.

С областью Б первичной концентрацин Со произошли аналогичные изменения — под воздействием нагревателя H_4 этот блок расчленился на два новых блока, разделенных областью пониженных значений содержания Со. Около нагревателя H_4 также сформировались зоны пониженных содержаний Со (<10,0 г/т). Зоны повышениой концентрации Со отстоят от H_4 на 0,4—0,6 м.

Распределение никеля

В исходных породах экспериментального блока средние содержания Ni изменяются от 2,9 до 18,0 г/т. После нагревания этот диапазон расширяется от 1,3 до 36,0 г/т. Среднее содержание Ni в исходных породах всего блока составляет 3,1 г/т, а в породах после нагревания — 9,6 г/т (прил. IV, см. табл. 19). Породы блока обогащаются Ni за счет привноса нз окружающей среды. Не менее существенны и качественные изменения в распределении Ni с нагреванием (рис. 23).

В исходном состоянии наблюдается общая тенденция образования участков со средними содержаниями (2,0—6,0 г/т) в тектонических зонах трещиноватости, обогащение и образование своеобразных ядер с повышенными содержаниями Ni в массивных породах.

В исходном экспериментальном блоке наблюдается своеобразная картина распределения Ni: в левой и правой частях блока преобладают вертикальные структуры распределения, а в средней части блока — изометричные и приближающиеся к горизонтальным (см. рис. 23).

Неоднородное нагревание блока вызвало заметную перегруппировку элемента вокруг очагов нагревания. В первой области нагревания (нагреватель H₁) образовалась зона самых низких (<2,0 г/т) содержаний Ni. Главная часть элемента отогналась от нагревателя вправо, и на расстоянии 0,8—1,0 м образовалось своеобразное вертикальное тело с повышенным (до 36,0 г/т) содержанием металла. Отгонка Ni



Рис. 23. Распределение Ni в блоке.
из зоны нагревания отчетливо выражена и в области нагревателя H₄. Здесь также на месте первоначально обогащенных Ni пород (до 15,0 г/т) образуется выдержанная вертикальная зона, характеризующаяся средним содержанием металла (4,0—6,0 г/т). Высвобожденный металл отгоняется вправо и влево от нагревателя.

Принципиально другая картина перегруппировки элемента в областях действия нагревателей H_2 и H_3 . Для этих областей характерно обогащение пород Ni в зонах нагревания по сравнению с исходными породами этих же участков. Это обусловлено, видимо, тем, что расположенные выше нагреватели H_2 и H_3 подвергаются воздействию нагревателей H_1 и H_4 . Поэтому здесь повышается общее содержание металла во всей области. На этом фоне, однако, проявляется и основная тенденция поведения в зонах нагрева: отгонка его из зоны интенсивного нагревания. Вследствие этого около нагревателя H_3 справа формируются участки с повышенным содержанием металла, которого не было в исходных породах. Под воздействием же нагревателя H_2 существовавшие в исходном блоке участки повышения содержания элемента в исходных породах исчезают.

Внутренняя структура полей распределения Ni после нагревания определяется вертикальными структурными элементами.

Распределение цинка

Среднее содержание Zn по всему блоку до нагревания составляло 45 г/т, а после нагревания — 36 г/т (прил. IV, рис. 24), после нагревания вынесена почти одна четверть металла.

Сравнивая особенности распределения Zn на плане вертикального разреза, можно видеть, что в результате нагревания произошло некоторое его перераспределение, а в областях нагрева I и III некоторый вынос металла. Так, около нагревателя H₁ расширяется зона низкого содержания металла, в ней появляются разрозненные участки с аномально низким содержанием Zn (<20 г/т). Слева от H₁ на некотором удалении образуется более выдержанная зона минимального содержания металла.

Участки пород с повышенным содержанием Zn, расположенные в исходном блоке на этом месте, исчезли. Вынос элемента наблюдается и около нагревателя H₃. Здесь, кроме того, видно, что после нагревания появляются вертикальные структурные концентрационные элементы. Поле пониженных содержаний элемента (20—40 г/т) прослеживается и к нагревателю H₂, оно замещает поля с более высоким (40—60 г/т) содержанием Zn в исходных породах.

Не составляет исключения и характер воздействия на породы, окружающие нагреватель Н₄, слева от которого (в 0,5 м) формируется верхняя зона пониженных и аномально низких содержаний металла. Справа от Н₄ на расстоянии 1,0—1,2 м также формируется подобная зона. Обе зоны в исходных породах не прослежены.

Распределение меди

Среднее содержание Си, по статистическим данным, для всего блока пород до нагревания составляло 51 г/т, после нагревания — 45 г/т. С нагреванием происходит общий вынос металла из блока в количестве до 10% от исходного содержания.

Распределение Си в исходном блоке (рис. 25) характеризуется преобладанием хорошо выраженных вертикальных структурных концентрационных элементов, особенно хорошо проявленных около нагревателей H₁, H₄ и отчасти около H₂ и H₃. В исходных породах развиты





Рис. 25. Распределение Си в блоке.

участки с минимальными количествами Сu (<20 г/т) слева от нагревателя H_1 , над нагревателем H_1 и в средней зоне между нагревателями H_1 и H_2 . Максимальное содержание Сu в исходных породах превышает 100 г/т (0,01%). Отметим еще, что около нагревателя H_3 развито единое поле пород со средним содержанием металла (20—60 г/т). Около нагревателя H_3 только в его нижней части проходит зона повышенного содержания, уходящая влево, в область нагревателя H_2 . Над нагревателем H_4 отмечается развитие крупного участка пород с высоким и повышенным содержанием элемента.

Внутренняя структура поля распределения Си в исходных породах экспернментального блока четко дифференцирована с преобладанием вертикальных структурных элементов, согласующихся в общих чертах с тектоникой блока.

Нагревание блока вызвало существенную перестройку геохимических полей Си как в количественном, так и в качественном отношении. Первоначальная структура поля с вертикальными составляющими исчезла. Произошел распад первоначально крупных ядер концентрации металла на мелкие блоки и пятна. Преобладающими структурными элементами геохимического поля Си стали горизонтальные и наклонные составляющие. В области действия нагревателя H₃ сформировано новое ядро концентрации металла. Около нагревателя H₁ образовалось большее поле пород с пониженными и минимальными содержаниями Си. Для всех нагревателей (кроме H₄) характерна отгонка металла из зоны интенсивного нагревания. Лишь около нагревателя H₄ образовался локальный участок с повышенным содержанием металла.

Распределение молибдена

Рассматривая вертикальный разрез экспериментального блока, можно проследить, что в исходном блоке сиенито-диоритов Мо распределен неравномерно (рис. 26). В частности, выделяются участки с повышенным содержанием (до 4,0-5,0 г/т), разделенные областями очень низких (до 1,0-1,5 г/т) содержаний металла. Особенности распределения Мо в исходном блоке согласуются с его тектоническими и вещественными чертами.

В результате нагревания произошла существенная перегруппировка Мо, сопровождающаяся возрастанием концентраций металла в одних участках, появлением областей пониженных содержаний в других и т. п. Наиболее характерно стягивание металла к очагам нагревания. Рассмотрим это на примерах всех нагревателей.

Около нагревателя H₁ на месте вытянутой зоны пониженных содержаний, вырисовывающей тектоническую зону I (трещиноватости), в исходных породах после нагревания формируется столбообразное тело с содержанием металла до 13,0 г/т.

На удалении от нагревателя H₁ слева формируется участок пониженных содержаний Мо. В области нагревателей H₂ и H₃ также образуется вертикальный столбообразный участок с повышенными содержаниями элемента.

В исходных породах между нагревателями H₃ и H₄ отмечалась узкая вертикальная область с содержанием Mo>4,0 г/т. После нагревания на этом месте наблюдается вертикальная зона пониженного содержания металла. Наоборот, если в зоне действия нагревателя H₄ в исходных породах наблюдалась область устойчивых пониженных содержаний Mo, то после нагревания в этой зоне количество Mo возрастает значительно. В правой части экспериментального блока была прослежена (скв. 9) зона низких содержаний Mo. После нагревания эта зона не отмечена.



Рис. 26. Распределение Мо в блоке.

Статистические особенности взаимосвязи тепловых и вещественных полей

Первым шагом в статистическом изучении особенностей влияния неоднородного нагрева на перераспределение рассеянных элементов были расчет и сравнение статистических параметров по зонам нагревания (табл. 27). При сравнении средних содержаний элементов в одних и тех же зонах до и после нагревания отмечено:

Таблица 27

		- F		1				,			()		
	2	Zn	P	b	C	0	N	li	C	Cu	М	0	
Зоны наг- рева, °С	одибадо	прираще- шие	среднес	прираще- иие	озигада	прираще- ние	ออเเมือนี้อ	приращ е- шис	ออเเนื้อน่ว	прираце- име	ср еднес	прира- щение	Сумма
<50	$\frac{46,3}{31,9}$	-14,4	$\frac{32,4}{33,5}$	 - ∔3 ,1	$\frac{13,0}{13,5}$	-0,5	$\frac{8,7}{9,3}$	0,6	56,6 43,3	-12,7	$\frac{2,4}{2,8}$	- +−0,4	—22,5
50-100	43,7 38,6	-5,1	38,1 27,4	-10,7	$\frac{16,5}{15,5}$	-1,0	8,1 10,6	2,5	$\frac{45,6}{45,7}$	0,1	$\frac{3,3}{3,0}$	—0,3	—14,5
100—300	45,3 38,9	-6,4	$\frac{29,9}{38,2}$	8,3	$\frac{13,5}{14,4}$	0,9	$\frac{7,3}{8,6}$	- <u>-</u> -1,3	$\frac{49,6}{43,4}$	-6,2	$\frac{2,5}{2,8}$	0,3	-1,8
>300	41,2 35,0	-6,2	28,8 31,6	+2,8	$\frac{14,2}{14,0}$	0,2	$\frac{7,2}{8,7}$	- 2,5	$\frac{47,0}{46,3}$	-0,7	$\frac{2,2}{2,9}$;-0 , 5	—2,3
Сумма		32,1	-+-3	3,5),2	4	5,9		19,5	- <u>-</u> -C),9	-14,1

Приращения рудных элементов в результате нагревания (г/т)

Примечание. В числителе значения средних до нагревания, в знаменателе – после.

1. В результате нагревания происходит общий вынос элементов во всех зонах нагревания. При этом в зонах нагрева <50°С и 50—100°С этот суммарный вынос существен (до 37,0 г/т), а в зонах интенсивного нагрева — не превышает 2,3 г/т.

2. Особенно интенсивно выносятся цинк (-32,1 г/т), медь (-19,5 г/т). Остальные элемситы привносятся в одни зоны нагревания и «вымываются» из других.

Статистические материалы по зонам нагрева ранее рассматривались для всего блока вместе, что привело к некоторому усреднению конечных результатов. Чтобы избежать этого, нами просчитаны зоны

Таблица 28

Прирашения (рудных элементов с	равнительно	с генерально	й среднеі	й после нагревания	(г/	T)
--------------	--------------------	-------------	--------------	-----------	--------------------	-----	----

Зона нагре- ва, °С	Zn	Pb	Со	Ni	Cu	Мо	Сумма
< 50 50—100 100—300 > 300	-3,8 +2,9 +3,2 -0,7	-2,6 -5,5 +5,3 -1,3	1,0 1,0 0,1 0,5	0,3 -,-1,0 1,0 0,9	1,7 0,7 1,6 1,3	0,0 0,2 0 0,1	4,2 0,3 -+-5,8 2,0
Сумма	-+1,6	+1,1	-0,6	-1,2	_1,3	~¦~0,3	

Таблица 29

Зона нагре- ва, °С	Zn	РЪ	Co	Ni	Cu	Мо	Сумма
<50 50—100 100—300 >300	-12,7 -16,0 -15,7 -9,6	+2,0 6,1 +4,7 1,9	-0,9 +1,1 0 -0,4	+1,2 +2,5 +0,5 +0,6	6,5 5,1 7,4 4,5	0,2 0 0,2 0,1	17,1 23,6 18,1 15,9
Сумма.,	—54,0	—1,3	0,2	<u>+</u> 4,8	-23,5	—0,5	

Приращения рудных элементов сравнительно с генеральными суммами до нагревания (г/т)

нагревания всех четырех нагревателей. Ниже приводится их анализ. В качестве средних сравнений здесь взяты генеральные среднис до и после опыта для зон и областей нагревания.

В табл. 28, 29 и прил. XIV приведены средние содержания анализируемых мэталлов по областям (I—IV) и по зонам нагрева. Для каждой зоны будущего нагревания здесь подсчитаны суммарные содержания рудных, количество которых может изменяться в отдельных частях экспериментального блока от 98,4 до 211,4 г/т.

Суммы рудных меняются после нагревания от 86,8 до 201,6 г/т (табл. 30). Здесь введена величина, характеризующая приращение количества рудных по зонам в каждой области нагревания. Положительные и отрицательные приращения могут колебаться от —60,7 до +101,8 г/т.

При рассмотрении отдельных областей нагревания выяснилось, что большинство их (кроме III) характеризуется суммарным выносом рудных, например, I—68,5; II—79,2, III—149,4 г/т. Общий вынос

Таблица 30

						`	/		
۰ <u>۲</u>								Су	мма
Област нагрева ния	Зона пагре- вания, С	Cu	Mo	Zn	Co	Ni	РЪ	по зонам	по обла- стям
1	<50 50—100 100—300 >300	$ \begin{array}{c c}0,8 \\ -12,5 \\ -2,8 \\ -5,6 \end{array} $	$\begin{vmatrix} +0,6 \\ +0,7 \\ +0,1 \\ +0,7 \end{vmatrix}$	$\begin{vmatrix} -17,9 \\ +0,9 \\ -9,8 \\ -7,6 \end{vmatrix}$	0,7 0,5 +7,9 +1,5	+-0,9 1,0 +-3,8 0,6	- -1,9 28,3 0 0	$ \begin{vmatrix} -16,0 \\ -40,7 \\ +0,5 \\ -11,6 \end{vmatrix} $	67,9
11	<50 50-100 100-300 >300	-+1,4 18,5 53,5 9,2	$\begin{vmatrix}0,6 \\ -0,3 \\ +2,2 \\ +0,3 \end{vmatrix}$	-5,4 -15,0 +6,0 -8,5	+2,8 -1,6 +3,1 -8,6	+4,4 -+0,9 +3,5 -+1,5		$\begin{array}{c} -+ 0,8 \\ -20,6 \\ -33,8 \\ -25,0 \end{array}$	—78,6
111	<50 50—100 100—300 >300	+3,3 +31,4 +38,3 +0,8	-1,9 +0,2 +0,7 +0,7	-3,4 +19,1 +13,7 -1,3	+-6,4 +8,5 +21,3 +8,1	3,0 +4,2 4,5 6,1	+-2,4 -+9,0 -+23,3 +-6,3	-+-9,8 -+-72,4 -+-101,8 -+-20,7	<u>+</u> 204,7
IV	<50 50—100 100—300 >300	3,8 39,4 12,3 13,9	+1,0 +1,2 +0,5 +1,2	-17,5 -7,6 -4,8 -9,3	-+0,5 -5,3 -3,8 -1,5	+1,6 +3,6 -3,4 +0,6	$^{+2,5}_{-13,2}$ $^{-1,2}_{-15,1}$	-15,7 -60,7 -25,0 -48,0	—149,4

Приращение количества рудных элементов (г/т) после нагревания

Область наг- рева	Зона нагрева- шия	Сш	Мо	Zn	Со	Ni	Pb	Сумма
I I1 I1I IV	Все зоны нагре- вания	21,7 79,8 73,8 69,4	2,1 2,2 0,3 3,9	34,4 22,9 +-28,1 39,2	+-8,2 4,3 -+44,3 10,1	-+3,1 -+10,3 -+17,8 -+2,4	-26,4 +15,3 +41,0 -27,0	68,5 79,2 204,7 149,4
Все области нагрева	<50 50—100 100—300 >300	+0,1 39,4 30,3 27,9	-+-0,3 -4,3 -+-3,5 -+-2,9	44,2 2,6 +5,1 26,7	9,0 1,1 28,5 0,5	- -9,9 -+7,7 - -8,4 -+7,6	+3,8 -18,6 +27,0 -9,3	19.1 47,5 +42,2 53,9

Приращения рудных элементов по зонам и областям нагревания (г/т)

в результате нагрева составил 287,1 г/т. Привнос рудных элементов в III области нагрева равен 204,7 г/т. Дефект рудной массы равен 82,4 г/т.

Отдельные элементы на общем фоне выноса вещества из нагревательного блока ведут себя по-разному. Устойчивый вынос во всех областях нагрева характерен для Zn и Cu (кроме области III), привнос — для Ni и Mo. Co и Pb занимают промежуточное положение. Так, Co привносится в областях I и III, а выносится во II и IV. Pb выносится в областях I и IV, а привносится во II и III.

Не менее разнородна картина перемещений отдельных рудных элементов по четырем зонам пагревания (1-я — <50°С, 2-я — 50—100, 3-я — 100—300 и 4-я > 300°С). Судя по изменению суммарных содержаний рудных (табл. 31, 32, 33), зоны 1, 2, 4 характеризуются выносом элементов (—19,1; —47,5 и 53,9 г/т соответственно) и только зона 3 характеризуется суммарным привносом рудных (42,2 г/т). При

Таблица 32

at					、 <i>·</i>			
Область нагрева	Зопа нагрева- ния, °С	Cu	Mo	Zn	Co	Ni	РЪ	Сумма Рудных
I	<50	49,0	2,6	42,5	9,5	5,6	17,6	126,8
	50-100	46,8	2,8	35,0	12,1	5,9	40,8	143,4
	100-300	45,5	3,1	38,4	11,2	4,7	14,3	117,2
	>300	40,0	2,6	32,5	10,1	5,9	7,3	98,4
11	<50	23,0	1,7	43,6	15,8	9,9	30,8	124,8
	50—100	60,0	2,5	500	14,0	7,6	28,0	162,1
	100—300	90,0	1,0	33,0	7,8	8,6	29,0	169,4
	>300	61,2	2,2	45,7	19,6	8,8	39,2	176,7
111	<50	44,2	4,3	49,1	13,9	8,4	19,1	139,0
	50-100	45,0	1,7	30,0	9,8	6,8	18,0	111,3
	100-300	40,0	2,3	27,0	8,5	5,0	17,0	99,8
	>300	66,1	2,3	39,6	12,2	4,3	33,8	158,3
IV	<50	41,1	1,9	52,5	14,3	8,5	48,7	167,0
	50—100	77,5	2,1	51,2	20,7	17,9	42,0	211,4
	100—300	51,6	2,3	53,5	19,3	10,4	62,1	199,2
	>300	43,0	1,6	56,0	15,4	8,5	47,2	171,7

Средние содержания рудных элементов в исходных породах блока в различных зонах будущего на грева (г/т)

			nocat	- naiper	запия(п	•)			
Область нагрева	Зона нагрева- ния, °С	Cu	Mo	Zn	Co	Ni	Рb	Сумма рудных	Прираще- ния после нагревания
I	<50 50-100 100-300 >300	48,2 34,3 44,0 34,4	3,2 3,5 3,2 3,3	24,6 35,9 28,6 24,9	8,8 11,6 19,1 11,6	6,5 4,9 8,5 5,3	19,5 12,5 14,3 7,3	110,8 102,7 117,7 86,8	$-16,0 \\ -40,7 \\ +0,5 \\ -11,6$
II	<50 50-100 100-300 >300	24,4 41,5 36,5 52,0	2,3 2,2 3,2 2,5	38,2 35,0 39,0 37,2	18,6 12,4 10,9 11,0	14,3 8,5 12,1 10,3	27,8 41,9 33,9 38,7	125,8 141,5 135,6 151,7	$ \begin{array}{r} -+0,8 \\ -20,6 \\ -33,8 \\ -25,0 \end{array} $
111	<50 50-100 100-300 >300	47,5 76,4 78,3 66,9	2,4 1,9 3,0 3,0	45,7 49,1 40,7 38,3	20,3 18,3 29,8 20,3	11,4 11,0 9,5 10,4	21,5 27,0 40,3 40,1	148,8 183,7 201,6 179,0	
IV	<50 50—100 100—300 >300	37,3 38,1 39,3 29,1	2,9 3,3 2,8 2,8	35,0 43,6 48,7 36,7	14,8 15,4 15,5 13,9	10,1 21,5 7,0 9,1	51,2 28,8 60,9 32,1	151,3 150,7 174,2 123,7	$ \begin{array}{r} -15,7 \\ -60,7 \\ -25,0 \\ -48,0 \\ \end{array} $

Распределение Рудных элементов в различных зонах и областях после нагревания (г/т)

этом у отдельных элементов наблюдаются свои особенности перераспределения по зонам нагревания.

Си выносится из всех зон (если не считать зону І, где наблюдается незначительное ее приращение (0,1 г/т)). Вынос достигает существенных величин (27,9—39,4 г/т), что составляет больше половины исходных содержаний. Причем максимально Си выносится из зоны 2 (39,4 г/т), и с усилением нагрева вынос уменьшается.

Мо привносится на всем диапазоне нагревания и достигает величины 4,3 г/т, максимум лежит в зоне 50—100° и уменьшается в последующих зонах до 2,9 г/т.

Zn преимущественно выносится из всех зон нагревания (в зоне 1—44,2, 2—2,6, 2—26,7 г/т). Исключение составляет зона нагрева 100—300°С, где содержание металла возрастает на 5,1 г/т.

Со преимущественно привносится (за исключением зоны 4, где $\Delta C_{\rm co} = 0.5$ г/т). Максимум приращения Со находится в зоне 100—300° (+28,5 г/т). Количество его во всех зонах нагрева моноточно возрастает на всличины 7,6—9,6 г/т.

Рb ведет себя непостоянно: его количество возрастает в зоне 1 (+3,8 г/т) и 3 (+27,0 г/т) и уменьшается в зонах 2 (—18,6 г/т) и 4 (—9,3 г/т).

Глава 4

ОБЩИЕ ЗАКОНОМЕРНОСТИ РАСПРЕДЕЛЕНИЯ ЭЛЕМЕНТОВ В НЕОДНОРОДНЫХ ТЕПЛОВЫХ ПОЛЯХ

Рассмотрим в обобщенном виде главные особенности термоградиентного перераспределения в неоднородных тепловых полях рассеянных в породах рудных элементов. В экспериментальном блокс сформировалось равновесное термоградиентное поле, охватившее большую часть пород. Мощность зоны нагрева свыше 100°С составила 2 м; нагрева от 50 до 100°С — 4 м и так далее. Влияние нагрева прослежено до глубины 9 м.

Величины тепловых потоков изменялись от 0,01 до 0,5 кал/см²·с·°С. При нагревании пород до 70°С тепловой поток резко возрастает, затем остается без изменения.

По степени воздействия температурного поля на средние содержания рудных выделяются три группы активности (или подвижности) элементов: слабая — Zn, средняя — Mo, Ni, Co, сильная — Cu, Pb.

Отлельные зоны нагревания содержат определенные ассоциации элементов: при нагреве $<30^\circ$ — Zn, Ni, Cu, Co; $30-50^\circ$ — Zn, Co; $50-100^\circ$ — Co; $>100^\circ$ — Mo, Pb.

Пространственное распределение рассеянных элементов после нагревания претерпевает заметное изменение. При этом выделяются участки обогащения и обеднения, не совпадающие для отдельных элементов. В наименее прогретых участках увеличивается содержание Zn, Ni, Co. Cu; прпращения их содержаний по сравнению с исходными составили (%) для Cu — (+50), Co — (+30), Ni — (+30) и т. д. В наиболее прогретых частях блока концентрируются Mo (до +50%) и Pb.

Зона максимального прогрева (нагрев 200—700°С) была опробована через 5 см. Здесь наблюдается противоположная зональность отложения элементов. Си, Zn, Ni, Со максимально концентрируются в непосредственной близости от нагревателя. Мо и Рb несколько отходят от нагревателя.

Отдельные рудные элементы характеризуются своими особенностями поведения в неоднородном тепловом поле.

Молибден. Исходное содержание в блоке колеблется от 1·10⁻⁴ до 3·10⁻⁴ (см. рис. 12). При этом минимальные его содержания тяготеют к приповерхностной относительно «сухой» зоне (до глубины 1—1,5 м). Уровень максимального содержания совпадает с границей 10%-ной влажности. Далее содержание Мо практически не изменяется, оставаясь на уровне 2·10⁻⁴%.

После нагревания распределение Мо значительно изменяется (см. рис. 17). В зоне нагрева по отдельным пробам количество Мо повышается до $6-9 \cdot 10^{-4}$ %, а в близповерхностной зоне и в отдельных участках на глубине сокращается до $5 \cdot 10^{-5}$ %.

Наряду с увеличением дисперсии содержаний в зоне прогрева формируются участки, обогащенные Мо. Последние тяготеют преимущественно к верхней части очага нагрева, образуя над ним своеобразную «шапку». При этом максимально Мо концентрируется в непосредственной близости от очага в виде небольших участков, разобщенных зонами относительно пониженного (2-3.10⁻⁴%) содержания.

По своему положению в вертикальном разрезе область концентрации Мо над очагом нагрева отчасти совпадает с зоной его исходных максимальных содержаний ($3 \cdot 10^{-4}$ %), но заметно отличается от последней по морфологии (явное тяготение к очагу нагрева) и по наличию в ней участков повышенных содержаний (до $9 \cdot 10^{-4}$ %), вообще нехарактерных для исходных пород.

Область повышенных концентраций Мо над очагом нагрева сверху и снизу оконтуривается зонами пониженных содержаний. При этом если содержание Мо в верхней зоне близко к его исходным содержаниям (минимальное зафиксировано в узкой ленте пород), то в нижней оно постоянно ниже исходных концентраций, где отмечены отдельные участки с наиболее низким для разреза содержанием. Нижняя зона пониженных концентраций являлась, очевидно, основной зоной выноса Мо, локализующегося над очагом нагрева. В меньшей степени Мо извлекался из верхней зоны.

Наконец, в самой нижней части разреза (исключая область, непосредственно примыкающую к нагревателям) содержание Мо в основном аналогично исходному. Эта зона в разрезе имеет форму чаши с углублением в области нагревателей. Элементы чашеобразной формы намечаются и для ранее рассмотренных зон.

Медь. В исходных породах (см. рис. 12) содержание Си относительно равномерно $(4-5,5\cdot10^{-3}\%)$, и только в единичных пробах (без фиксируемой закономерности) оно снижается до $1,8\cdot10^{-3}\%$.

Нагревание привело к значительному перераспределению элемента в вертикальном разрезе (см. рис. 17). В области интенсивного нагрева отчетливо выделилась зона заметно пониженных $(4 \cdot 10^{-3} - 1 \cdot 10^{-4}\%)$ содержаний со структурой изоконцентрат, подчеркивающей структуру теплового поля (см. рис. 17). За пределами этой зоны, в области с концентрацией Сu, близкой к исходной $(4-6 \cdot 10^{-3}\%)$, выделяются отдельные участки, где она увеличивается до $9 \cdot 10^{-3}\%$. В приповерхностной части блока образовался выдержанный горизонт с максимальной концентрацией Cu (очевидно, сказалось влияние испарения влаги в приповерхностной зоне).

Цинк. После нагревания (см. рис. 17) Zn накапливается в верхней части разреза (4—5,5·10⁻³%), где фиксируются и небольшие участки с содержанием Zn до 1·10⁻²%. Внизу блока содержание Zn равно 1·10⁻² — 5,5·10⁻³% или даже ниже исходных.

Непосредственно в районе очагов нагрева содержание Zn также несколько повышено (здесь даже встречаются отдельные участки с высокой концентрацией), но эти области повышенных концентраций сдвинуты в зоны относительно слабого прогрева. Непосредственно над нагревателем, (более близким к поверхности) образовался своеобразный «столб» пониженных содержаний, пространственно совпадающий с зоной выноса паро-водяной смеси.

В целом у Zn, как и Cu, намечаются элементы чашеобразной формы распределения, согласующиеся со структурой теплового поля.

Свинец. В исходных породах содержание Рb изменяется в пределах от 1.10⁻³ до 3.10⁻³ без каких-либо закономерностей. Некоторое обеднение было характерно для приповерхностной зоны.

В результате нагревания резких изменений в распределении Pb не обнаружено (очевидно, из-за нахождения элемента в форме устойчивых сульфатных соединений). Характер перераспределения Pb (см. рис. 17) в неоднородном тепловом поле имеет много общего с распределением Мо. Участки с аномально повышенными содержаниями Pb (до 4,5 · 10⁻³%) здесь также тяготеют к средней части разреза, сосредоточиваясь в основном над нагревателями. Их можно объединить в своеобразную «обогащенную» полоску, опускающуюся в очаг нагревания.

Кобальт. Среднее содержание в исходных породах. Со равно 1.10⁻³%. Распределение относительно равномерное.

В процессе нагревания в средней части разреза (см. рис. 17) сформировалась сложная извилистая зона (мощностью 0,5—1 м) пониженных содержаний (до 5.10⁻⁴%). Наибольшей сложностью зона отличается в области очага нагрева, где ее мощность увеличивается, и она переходит в «столб» пониженных содержаний. В целом Со несколько выносится из зоны нагрева и породы, прилегающие к нагревателям, обеднены им.

Никель. Содержание Ni в исходных породах изменялось от 1,7.10⁻³ до 2,5.10⁻³% при относительно равномерном распределении.

После нагревания Дисперсия содержания его значительно увеличи- $7 \cdot 10^{-4}$ (от вается ДΟ $9,5 \cdot 10^{-3}\%$). Общий xaрактер распределения элемента при наложении неоднородного теплового поля заметно усложняется (см. рис. 17). Конфигурация изоконцентрат Ni вырисовывает типичную чашеобразную структуру, характеризующуюся относительно пониженным содержанием, в строении которой отчетливо прослеживаются элементы структуры тепловых потоков.

Средние содержания рудных элементов по областям нагревания (%)

	•		,	
.		Зона на	гревания	
Элемент	<30°C	30-50°C	50—100°C	>100°C
	Ka	личество	проб	
	14	66	ı 38	48
Мо	1,5·10 ⁻⁴	1,8.10-4	1,7.10-4	2, 1 · 10 ⁻⁴
Pb	1,1.10-3	$1,0.10^{-3}$	1,0.10-3	1,3·10 ⁻³
Cu	$6,2 \cdot 10^{-3}$	$5,0.10^{-3}$	5,0·10 ⁻³	3,2·10 ⁻³
Ni	$6,5 \cdot 10^{-3}$	4,7.10-3	5,3.10-3	5,1·10 ⁻³
Со	$1,4.10^{-3}$	1,3.10-3	1,3.10-3	$1, 1 \cdot 10^{-3}$
Zn	$5,1.10^{-3}$	4,6.10-3	4,2.10-3	4,2·10 ⁻³
				1

Участки с повышенными количествами Ni тяготеют к верхним частям очага нагрева и к приповерхностному слою над областью нагрева.

Общая тенденция накопления Мо и Рb вблизи очага нагрева и относительная миграция Cu, Ni, Zn и отчасти Co в область пониженных температур намечается и по средним содержаниям этих элементов, подсчитанным для областей разной интенсивности нагревания (табл. 34).

Нагревание крупного блока пород с высокой естественной влажностью (до 18%) позволило создать объемную термоконвекционную флюидную систему. Тип этой системы и ее внутреннее строение определились геолого-физическими условиями экспериментального блока. Внутренняя структура сложной флюидной термоконвекционной системы в ходе опыта фиксируется полями температур и тепловых потоков и в конечном итоге отражается в особенностях распределения рудных подвижных элементов. В опыте 1970 г. на лессах была получена симметричная «чашеобразная» термоконвекционная структура.

НАГРЕВАНИЕ СИЕНИТО-ДИОРИТОВ

Термоградиентный нагрев неоднородного блока сиенито-диоритов в коренном залегании и последующий детальный статистический анализ геолого-физических, теплофизических и геохимических характеристик экспериментального блока позволяют отметить ряд особенностей изменения пород в термоградиентном поле (локальный нагрев до 900°С с градиентами от 0,5 до 3,0°С/м).

При нагревании в экспериментальном блоке сформировалось сложное температурное поле, напоминающее антиклиналь, в которой выделяются четыре очага нагревания (H_{1-4}). При этом очаги нагревания H_2 и H_3 расположены ближе к поверхности блока и друг к другу они образуют единую область (ядро) нагревания в верхней части антиклинали.

В результате нагревания в сиенито-дноритах произошло перераспределение влаги. Около каждого нагревателя (на удалении 0,15— 0,6 м) формируются локальные максимумы влажности, в которых влажность возрастает в 1—2 раза. Непосредственно около нагревателей породы высушиваются и влажность их снижается в 2—3 раза. После нагревания рудные компоненты существенно перераспределяются. При этом отмечено, что наиболее интенсивные изменения происходят в областях нагревания и в участках, прилегающих к ним. Так, если сравнивать генеральные средние содержания рудных по всему блоку пород и по очагам нагревания, это особенно четко видно. Приращения количеств рудных по этим областям равны (г/т): Zn(-8,9 и -30,3), Cu (-5,8 и -47,0), Pb (-0,6 и -8,5), Mo (-0,2 и +2,4), Co (+0,1 и -3,7), Ni (+1,5 и +4,7), сумма рудных (-13,9 и 89,4). Из приведенных цифр следует, что в областях нагревания геохимическая тенденция поведения элемента (вынос) при нагревании сохраняется (за исключением Mo). Однако количества мигрирующих веществ возрастают в 20-40 раз.

При нагревании существенно изменяется среднее содержание элементов в блоке в зависимости от глубины. При анализе содержания рудных перед опытом выяснилось, что их среднее содержание с глубиной сокращается. Это особенно отчетливо фиксировалось на глубинах 2 и 2,25 м.

При этом содержание Ni, Co, Zn с глубиной снижается плавно. Для Pb, Cu и Мо наблюдаются дифференцированные изменения содержаний с глубиной. На кривых распределения выделяются острые максимумы. Так, максимум Pb приурочен к глубине 0,75 м (47,9 г/т), а на глубине 2,25 м содержание его составляло лишь 11,5 г/т.

В результате нагревания на большинстве глубинных уровней в блоке наблюдается суммарный вынос рудных элементов относительно их исходных количеств. Баланс для всех уровней отрицательный и составляет — 98,2 г/т. Отдельные элементы ведут себя при этом специфично, образуя локальные зоны (участки) обогащения и обеднения.

На общем фоне выноса отдельные элементы проявляют обратную геохимическую тенденцию — привнос.

В областях нагревания вынос большинства рудных элементов происходит до глубины 1 м, а привнос — на бо́льших глубинах. Если сравнить общий баланс рудных компонентов всего блока и областей нагревания, то окажется, что во всем блоке вынос суммы рудных составил 113,2 г/т, а в областях нагрева — всего 3,3 г/т.

В зависимости от особенностей исходных сиенито-диоритов, слагающих отдельные участки экспериментального блока, рудные элементы при нагревании ведут себя дифференцированно. В частности, ожелезненные сиенито-диориты (I тип пород) характеризуются увеличением содержания Pb, Co, Ni и Cu примерно на 35% относительно исходных; количество Zn и Mo в них несколько понижается. У II типа пород (хлоритизированные сиенито-диориты) суммарный прирост рудных составил 11,7 г/т (при уменьшении количества Cu и Mo). Приращением количества рудных компонентов характеризуются породы V типа (осветленные и богатые окислами железа породы), которое составило 22,4 г/т; III (калишпатизированные) и IV (осветленные и давленые) типы пород характеризуются выносом всей суммы рудных элементов до —18,7 и —28,7 г/т соответственно.

Если учитывать приращения суммы элементов от генеральных средних для каждого типа пород до нагревания и после, то ряд этих приращений будет иметь следующий вид (г/т): тип I-(-10,1); II-(-52,4); III-(-1,2), IV-(+5,0); V-(-22,7). При сравнении с генеральной средней по блоку: тип I-(+10,4); II-(+11,7); III-(-18,7); IV-(-28,7); V-(+22,4).

При нагревании блока элементы в пределах выделенных структурных областей ведут себя различно. Привнос — вынос суммы рудного вещества лежит в пределах от +55,5 до -46,6 г/т. Для первой группы структурных единиц (1—V) отмечается привнос всех (исключая Zn) исследованных элементов. Для второй группы структур (VI—X) характерен вынос (кроме Ni).

Качественное и количественное сопоставление полей температур и геохимических полей элементов позволяет отметить ряд особенностей перераспределения рудных компонентов в неоднородном тепловом поле. Обратим внимание на следующие геохимические

Таблица 35

Изменение содержания рудных элементов, г/т

	до	нагрева	ния	Посл	е нагрен	зания
Элемент	макси- мум	мини- мум	раз- ность	макси- мум	мини- мум	раз- ность
Pb	16,0	4,6	11,4	200	2	198
Со	35,0	7,0	28,0	30,0	2,0	28,0
Ni	18,0	2,9	15,1	36,0	1,3	34,7
Zn	94,0	22,0	72,0	70,0	12,0	58,0
Си	100	10	90	100	5	95
Mo	4,2	1,1	3,1	13,0	1,2	11,8
				I		

показатели: изменения диапазонов содержаний элементов, колебания дисперсий и средних содержаний и некоторые другие.

Рудные элементы в неоднородном тепловом поле могут характеризоваться тенденцией либо к рассеиванию, либо к концентрации (табл. 35, 36). Так Мо и Си подвержены в этих условиях относительной концентрации (изменчивость их до и после нагревания равна для Си — 61,36 и 51,99; а для Мо — 166,68 и 49,03; основное отклонение — соответственно для Си — 31,7 и 23,4; для Мо — 5,0—1,4).

Из всех областей нагревания сиенито-диоритов происходит преимущественный вынос суммы рудных элементов. Особенно значителен он для интервалов нагревания до 100°С.

Так, для зоны нагревания <50°С вынос суммы рудных составил (г/т) 19.1, для зоны нагревания 50—100°С — 47,5, в зоне 100—300°С наблюдается привнос до 42,2 рудных и в зоне нагрева >300°С — вынос до 53,9 рудного вещества.

Для отдельных очагов нагревания блока сиенито-диоритов наблюдаются следующие количества привноса — выноса суммы рудных (г/т): H₁ — вынос 67,9; H₂ — вынос 78,6; H₃ — привнос 204,7 и H₄ — вынос 149,4.

Таблица 36

Элемент	Ошибка сред- него	Среднее, г/т	Крутость	Косость	Измещиивость	Основное от- клонение
Pb	$\pm \frac{2,1}{2,2}$	$\frac{33,5}{32,9}$	<u>6,29</u> 39,06	2,09	73,45 103,38	$\frac{24,6}{33,9}$
Со	$\pm \frac{0,7}{0,6}$	$\frac{14.4}{14.5}$	$\frac{50,10}{40,37}$	5,85 4,75	$\frac{58,49}{66,37}$	$\frac{8,4}{9,6}$
Zn	$-\frac{1,2}{0,8}$	$\frac{44,6}{35,7}$	1,67 0,28	0,95 0,06	$\frac{32,38}{34,92}$	$\frac{14,4}{12,5}$
Ni	$\frac{1}{10000000000000000000000000000000000$	<u>8,1</u> 9,6	6,56 8,06	$\frac{1,98}{7,16}$	58,77 67,98	$\frac{4,3}{6,5}$
Cu	$\pm \frac{2,6}{1,5}$	$\frac{50.8}{45,0}$	$\frac{12,48}{-0,22}$	2,15 0,50	61,36 51,99	$\frac{31,7}{23,4}$
Мо	$\pm \frac{0,4}{0,09}$	3,03 2,84	92,44 3,85	<u>9,25</u> 1,83	$\frac{166,68}{49,03}$	$\frac{5,0}{1,4}$

Дисперсия и измеичивость содержаний рудных элементов в экспериментальном блоке

Примечание. Здесь и далее – в числителе – содержание элемента до нагревания, в знаменателе – после. В процессе нагревания заметно изменилась конфигурация участков с различными содержаниями рудных компонентов. Заметную роль при этом наряду с очагами нагрева играли структурные элементы блока.

Молибден. Отчетливо выраженная «столбовая» концентрация Мо фиксируется в области нагревания H₁, особенно в пределах проходящей несколько левее тектонически ослабленной зоны (структурная область I, см. рис. 26). Некоторое обогащение Мо верхней части этой зоны было зафиксировано и при опробовании исходного блока до эксперимента. Однако после эксперимента концентрация элемента резко усилилась, а максимум сместился в нижнюю часть тектонической зоны, ближе к нагревателю. С внешней от нагревателя стороны (в области низких температур) зона концентрации Мо оконтуривается участками с пониженными (приблизительно в два раза относительно исходного опробования) содержаниями элемента. Такие же четкие ограничения зоны концентрации наблюдаются и со стороны нагревателя, особенно с участками, непосредственно примыкающими к последнему (содержание Мо после нагрева здесь практически не изменилось).

Три относительно изолированных участка концентрации образовались и правее нагревателя, также на некотором удалении от области максимального нагрева в пределах относительно монолитных пород (структурная область II, см. рис. 26).

Фактически в области проявления теплового поля, наведенного нагревателем H₁, в процессе активизации и мобнлизации элемента, рассеянного среди вмещающих пород, было сформировано «рудопроявление» (с десятикратной концентрацией Мо в отдельных частях), характеризующееся специфическим распределением рудного компонента, обусловленным, с одной сторопы, геолого-структурными особенностями участка, с другой — характером существовавших тепловых потоков.

Около трех других нагревателей такой отчетливой концентрации Мо не наблюдается. В частности, для двух средних нагревателей, расположенных ближе к поверхности блока, это обусловлено тем, что здесь не создавались условия для существования замкнутых тепловых потоков, сказывалось взаимное влияние и нерегулярный режим их работы. Несколько концентрируется Мо над нагревателем H₃ в приповерхностной зоне блока.

Медь. Характер распределения элемента после эксперимента заметно изменился (см. рис. 25). Однако концентрации Сu, как это было зафиксировано для Мо в районе нагревателя H₁, не установлено. Наоборот, зоны повышенного содержания, отмеченные в исходном блоке около нагревателя H₁ (в висячем боку тектонической зоны — структурная область I), после эксперимента были разубожены. Зона относительно повышенной концентрации Cu сформировалась на некотором удалении от нагревателя, в приповерхностной части блока, около лежачего бока тектонической зоны.

Заслуживает внимания образовавшаяся в процессе нагревания область повышенного содержания Си в средней части блока между H₃ и H₄ (в районе относительно низкотемпературного нагрева). Формирование ее обусловлено, очевидно, влиянием нагревателей H₂, H₃ и H₄ при повышенной роли H₄ (наиболее активного и глубоко расположенного). Пространственно эта область совпадает с областью низкого содержания Мо (пониженного даже относительно первичных содержаний в исходном блоке).

Свинец. После эксперимента зафиксированы две более или менее отчетливые области концентрации Pb (см. рис. 21). Одна из них в районе H₁ полностью совпадает с образовавшейся здесь же областью повышенных содержаний Cu (максимальные содержания Pb и Cu определены в одних и тех же пробах, при прямой корреляции между элементами).

Вторая область повышенной концентрации Pb (значительно превосходящая первую) проявилась правее нагревателя H₄ с образованием в ней своеобразного узкого «рудного столба» (с максимальным содержанием Pb в приповерхностной части блока), простанственно совпадающего с тектоническим нарушением в пределах структурной области IX. Характерно, что при этом произошло заметное «разубоживание» участков блока, расположенных непосредственно над нагревателем H₄, т. е. здесь проявляется тенденция, характерная для Pb при нагревании лессового блока. Произошло некоторое обогащение Pb участков, примыкающих к нижним частям нагревателей H₃ и H₄.

Цинк. После нагревания блока сократились площади относительно повышенного содержания Zn (см. рис. 24), что связано с общим выносом элемента за пределы экспериментального блока. Сохранившиеся обогащенные участки приобрели отчетливую столбообразную форму с некоторым обогащением верхчих частей. Однако содержание Zn в «столбах» не превышает его содержаний в обогащенных зонах исходного блока.

Характерно, что наиболее существенный вынос цинка устанавливается для тектонических зон повышенной проницаемости, особенно если последнне захватывают область очага нагрева (как, например, тектоническая зона структурной области I).

Кобальт. В процессе нагревания блока происхолит обеднение Со участков, непосредственно примыкающих к нагревателям (см. рис. 22). Как и в случае с Zn, отчетливо устанавливается формирование после эксперимента столбообразных зон обогащения, возникающих на некотором удалении от нагревателей. В частности, хорошо выраженный «столб» наблюдается правее и несколько выше нагревателя H₁ в тектонически ослабленной зоне структурной области II. Некоторое повышение содержания Со отмечается и в тектонической воне левее нагревателя H₁. Но, очевидно, ввиду высокой проницаемости эта зона была мало благоприятна для концентрации такого элемента. Заметно обеднена Со узкая столбообразная зона, располагающаяся непосредственно над нагревателем H₁. По своей конфигурации и положению относительно нагревателя она имеет много общего с зоной пониженных содержаний Pb.

Отчетливая (также столбообразной формы) зона обогащения проявилась между нагревателями H₃ и H₄, а также правее и выше нагревателя H₄ в приповерхностной части блока. В то же время область высокого содержания Со (максимального в исходном блоке), располагавшаяся над нагревателем H₄, перестала существовать (содержание элемента на этом участке после эксперимента сократилось в 3—4 раза).

После нагревания блока намечается приуроченность участков повышенного содержания Со к тектонически ослабленным зонам. Однако в наиболее проницаемой зоне структурной области I, в нижней части которой располагается нагреватель H₁, обогащение элементом минимальное (по сравнению с другими зонами).

Никель. Распределение Ni (см. рис. 23) после эксперимента имеет много общего с распределением Со. В частности, после нагревания блока в нем зафиксированы три основные области концентрации Ni, пространственно и во многом морфологически совпадающие с областями повышенных содержаний Со. Проявились также и столбообразные зоны обеднения над нагревателями H₁ и H₄ (особенно над наиболее активным нагревателем H₁).

Если анализировать рассматриваемые элементы в совокупности, то можно отметить преимущественное тяготение участков повышенных

концентраций Мо к очагам нагрева (особенно к тектоническим зонам повышенной проницаемости, сопряженным с очагом нагрева) и обеднение областей нагревания другими элементами (в отдельных участках высокотемпературного прогрева иногда отмечается относительная концентрация Pb). На некотором удалении от очагов нагрева, также преимущественно в тектонически ослабленных зонах (но относительно пониженной проницаемости), фиксируются столбообразные участки обогащения Ni, Co и отчасти Zn. Cu, встречающаяся иногда в повышенных количествах в тех же участках, что и два последних элемента, в целом мигрирует дальше от очага нагрева, где и образует островные участки обогащения, иногда совместно с Pb. Островные участки обогащения на удалении от нагревателей отмечаются и для других элементов (в частности, для Mo).

АНАЛИЗ КОЭФФИЦИЕНТОВ ВАРИАЦИИ Содержаний рудных элементов в породах экспериментального блока

В рудной геологии коэффициент вариации часто используется для характеристики размаха колебаний содержания компонентов, что в известной степени отражает и генетические особенности рудоносных пород (Смирнов, 1957; Шарапов. 1952; Барышев, 1937; Крейтер, 1940).

				Τa	блиі	1 a 37
Коэффици	енты ва	ариациі эле	и (V, %) ментов) содер:	жания (удных
Зона на- грева, °С	Cu	Ni	Мо	Co	Zn	Рb
		Пло	щадка	1		
<30	33,2	27,3	73,6	15,5	17,8	41,5
30—50	23,7	36,9	74,1	40,1	28,8	55,1
50—100	44,7	35,0	62,1	31,7	24,8	46,6
>100	50,4	30,9	58,2	34,2	31,5	24,2
		Пло	щадка	2		
<30	24,8	24,8	74,0	21,2	17,5	20,9
30—50	45,0	37,7	68,7	52,0	21,2	47,6
50—100	44,0	42,0	77,12	49,8	23,9	35,5
>100	39,7	40,6	62,9	71,9	27,4	41,4

В частности, Н. В. Барышевым и В. М. Крейтером (1940) было предложено разделить рудоносные тела по коэффициентам варнацин V на чстыре группы:

 весьма равномерные и равномерные, V 40%;

2) неравномерные, V от 40 до 100%;

3) весьма неравномерные, V от 100 до 150%;

4) крайне неравномерные, V больше 150%.

Рассмотрим в этом илане статистические коэффициенты вариации содержания рудных компонентов в лессовидных породах, подвергшихся нагреванию (табл. 37).

В лессовидных породах

нагревание усиливает неоднородность содержания Си, Со, Zn, Ni и отчасти Pb. Коэффициент вариации Мо уменьшается (с 74 до 58%, см. табл. 37).

Более сложные изменения V наблюдаются в блоке сиенито-диоритов в целом:

	РЪ	Co	Zn	Ni	Сц	Mo
До нагрева- ния .	73,5	58,5	32,4	52,8	61,4	166,7
После нагре- вания	. 103,4	66,4	34,9	6 8	52,0	49,0

С нагреванием неоднородность распределения Pb, Co, Zn, Ni возрастает, а Cu и Mo снижается.

По областям нагревания величины V изменяются сходным образом (табл. 38).

Для ряда элементов Со, Ni, Zn, Pb, Cu, Мо характерно следующее распределение знаков приращения коэффициента V.

Тип породы	Сочетание знаков
I	++-+
1 I	+ + + +
III	++-+
IV	+ + + +
V	+++-

Изменчивость распределения возрастает у Со и Рb.

Если рассматривать ряд элементов в последовательности Zn, Ni, Co, Pb, Cu, Mo, то зоны нагревания H₁—H₄ (области нагрева I—IV) будут иметь следующий набор знаков приращения коэффициента V после нагревания.

Область нагрева	Сочстание знаков
1	+++
II	+-+
111	+ + - +
IV	-++++-

Определенной зависимости здесь не наблюдается (количеста + и — равны).

Характер поведения коэффициента вариациии по типам пород показан в табл. 39, а по тектоническим структурам — в табл. 40.

Для тектонических элементов характерны следующие сочетания приращений коэффициентов V рудных компонентов в ряду Co, Pb, Ni, Zn, Cu, Mo.

Сочетание знаков
+-++++
+ + + + - +
+ + + + + +
+ + + + + +
+ + - + + +
+-++-+
+ + +
-++
+ + +

Для тектонических элементов I—VI характерно преимущественное возрастание коэффициента вариации после нагревания, а для элементов VII—X уменьшение. Максимальное приращение может достигать плюс 148,2%, а убыль минус 221%.

Таблица 38

Таблица 40

Таблица 41

. сиенито-лиоритов

тонических элементах

Изменения коэффициента V по областям нагревания Коэффициенты вариаций содержания рудных в тек- Изменения коэффициентов вариации для отдельных сиенито-лиоритов до и после нагрева) зон нагревания (до и после нагрева)

		chellin	Aust	623 C 23		15 16	20 D2	25 25									-			
Область нагрева	Zn	Ni	Co	РЪ	Cu	Mo	Тектони- ческая структура	Co	РЪ	NI	Zn	Cu	Mo	Зона на- грева,⁰С	Zn	РЪ	Co	Ni	Cu	Mo
	$\frac{31,4}{38,5}$	40,6 63,2	$\frac{31,6}{120,6}$	$\frac{10}{94,9}$	<u>59,8</u> 50,4	110,1 58,1	I	25,4 60,1	$\frac{112,7}{69,4}$	$\frac{18,1}{25,1}$	<u>9,3</u> 28,9	34,5 31,0	$\frac{28,5}{59,5}$	<50	3 <u>5,1</u> 41,7	48,2 107,3	31,6 52,8	58,6 51,8	67,7 52,6	28,1 53,7
II	$\frac{36,5}{31,8}$	56,6 38,8	$\frac{41,0}{38,7}$	53,0 93,5	99,7 49,7	$\frac{33,2}{49,6}$	11	$\frac{10,7}{35,4}$	10,7 158,9	$\frac{13,9}{71,2}$	$\frac{21,5}{21,6}$	65,2 47,2	22,7 59,3	50—100	22,0 36,7	$\frac{72,1}{73,4}$	82,5 86,4	40,6 99,6	55,9 53,8	$\frac{115,4}{50,9}$
III	$\frac{18,4}{20,9}$	42,9 27,2	$\frac{109,3}{50,7}$	<u>39,4</u> 41,4	$\frac{36,3}{31,4}$	40,0 45,9	- III	8,0 <u>64,0</u>	$\frac{12,2}{48,4}$	$\frac{8,1}{16,8}$	$\frac{14,3}{30,1}$	5,3 32,0	<u>17,1</u> <u>49,7</u>	100—300	33,1 31,1	87,1 137,1	$\frac{44,4}{68,7}$	<u>49,9</u> <u>42,2</u>	45,1 46,8	47,7 48,1
IV	$\frac{30,7}{24,7}$	57,3 105,3	<u>37,3</u> 36,7	55,1 115,6	33,7 54,5	247,5 34 ,1	IV	$\frac{13,7}{37,2}$	$\frac{16,4}{127,5}$	$\frac{13,5}{116,2}$	$\frac{10,7}{38,5}$	42,5 48,0	$\frac{16,4}{38,2}$	>300	28,4 27,0	80,7 57,9	36,5 46,8	53,0 42,4	58,8 51,7	44,9 42,6
			5	Τź	абли	і ца 39	v	$\frac{9,4}{26,8}$	$\frac{13,3}{48,7}$	29,5 13,9	$\frac{22,6}{22,9}$	$\frac{27,9}{47,5}$	$\frac{14,1}{31,2}$	I	I					
Коэффици ——	енты ва	ариации	і для от	дельны	х типо	впород	VI	26,2	100,1	$\frac{39,1}{79,6}$	$\frac{36,1}{40.0}$	66,5	$\frac{121,1}{52.0}$							
Тип поро- ды	Co	Nİ	Zn	РЪ	Cu	Mo	VII	133,4 39,0 30,4	90,1 53,4 95,3	72,0 55,0 38.9	$\frac{36,0}{29,9}$	$\frac{100,5}{49,6}$	32,9 50,1							
I	$\frac{35,5}{60,5}$	$\frac{35,5}{34,2}$	$\frac{35.1}{27,8}$	$\frac{37,5}{90,3}$	42,0 38,2	$\frac{27,9}{31,4}$	VIII	100,9 29,1	$\frac{40,9}{40,6}$	49,0 27,4	18,1 19,8	$\frac{41,9}{28,8}$	$\frac{40,1}{26,7}$							
II	$\frac{29,3}{86,3}$	26,9 101,7	26,8 38,5	67,7 59,0	55,2 50,3	23,0 53,7	IX	42,9 33,1	55,6 80,5	59,7 38,7	29,8 25,7	34,6 55,6	$\frac{250,7}{29,7}$							
111	$122.4 \\ \overline{52.7}$	33.0 26,5	41,2 47,9	34,0 49,4	67,7 44,9	36,3 56,3	x	30,0 49,1	$\frac{26,8}{72,2}$	$\frac{31,6}{26,6}$	$\frac{46,8}{42,2}$	72,0 56,8	$\frac{22,6}{39,6}$							
IV	23,8 3,9	32.3 54,8	23,1 35,3	84,7 89,4	95,2 53,8	114,0 57,6														
v	$\frac{35,5}{41,2}$	$\frac{60,5}{\overline{38,6}}$	$\frac{31,2}{28,4}$	44,5 112,7	38,1 54,4	232,6 33,3														

Сочетание знаков приращений коэффициента V в рассматриваемом случае характеризуется следующей матрицей:

Зона нагревания,°С	Zn	Рb	Co	Ni	Cu	Mo
< 50	+	+	÷	22		+
100-300	+	+	+	+	+	+
>300			÷		<u> </u>	<u> </u>

Поведение V для всего экспериментального блока при разных температурах отражено в табл. 41.

Глава 5

ПРОЕКТ КРУПНОПЛАНОВОГО ГЕОЛОГО-ФИЗИЧЕСКОГО ПОЛИГОНА ДЛЯ МОДЕЛИРОВАНИЯ ГЕОХИМИЧЕСКИХ ПРОЦЕССОВ

Учитывая опыт лабораторных и полевых экспериментальных геохимических исследований, мы разработали общий проект создания стационарного крупнопланового геолого-физического полигона *.

ПРИНЦИП УСТРОЙСТВА ПОЛИГОНА, ТИПЫ РЕАКЦИОННЫХ КАМЕР

В качестве полигона моделирования геохимических процессов предлагается использовать блок горных пород в естественном или разрыхленном состоянии, в центральную часть которого введен длительно действующий источник тепла и вещества. С момента начала действия источника тепла и вещества такой блок играет роль реакционной камеры (PK). Особенностью работы реакционной камеры является длительное существование нестационарных полей температуры, давления, увлажнения и концентраций, в результате чего возникает направленный процесс минералообразования.

Возможность регулирования температуры источника в РК, а также учет различных параметров в ходящего потока вещества в РК и конт-



Рис. 27. Общая схема геолого-физического полигона. Лд — лабораторный дом; Пп — подвальное помещение; Эу — энергетическая установка; Б — бойлер; П — переход; Бк — боковые камеры; РК — реакционная камера; Пу погрузочное устройство.

^{*} Одним из соавторов проекта является В. Д. Пампура (Институт геохимии СО АН СССР).



Рис. 28. Схема устройства реакционной камеры (РК).

1 — рабочая камера; 2 — боковая камера; 3 — приемник гамма-лучей; 4 — физико-химические датчики; 5 — датчики тепловых потоков; 6 — заглушка; 7 — датчики температуры; 8 — источник гамма-лучей; 9 скважниа для нагревателя; 10 — нагреватель; 11 ваниа; 12 - вводы пара; 13 — коренные породы; 14 отбор раствора. роля выходящего потока вещества из РК создает предпосылки для управления процессом минералообразования.

Значительные размеры РК (объем 0,5—1 тыс. м³ и больше) и локальность самой реакционной зоны создают возможности для осуществления длительно протекающих процессов от нескольких месяцев до 1 года.

Полигон состоит из следующих сооружений (рис. 27):

Реакционная камера — емкость, заполняемая породой, в которую помещаются нагреватели, вводы газов и растворов и различные датчики физико-химических параметров. Устройство реакционис 28

ной камеры в общем виде приведено на рис. 28.

Блок термостатирования — окружающее реакционную камеру пространство (см. рис. 27), предназначенное для изоляции камеры от тепловых или иных воздействий с боковых сторон; зона размещения ү-лучевой установки и размещения выводов всех измерительных и регулирующих устройств.

Устройство для создания температурного градиента находится в полу реакционной камеры и представляет собой змеевик из стальных труб в плоскости пола, через змеевик пропускается высокотемпературный пар, расход которого контролируется.

Наблюдательная площадка находится над реакционной камерой, с различной контрольной аппаратурой и пультом управления установкой; имеет надежную защиту от непогоды, средства дозиметрического контроля, специальное освещение, пожарное оборудование.

Пункт управления и наблюдения за экспериментом, где находится потенциометрическая и другая аппаратура, непосредственно следящая за различного рода датчиками, помещенными в тело реакционной камеры. Пункт является хорошо оснащенной лабораторией с широким ассортиментом аппаратуры для тепловых и физикохимических измерений; она располагается непосредственно у реакционной камеры; помещение оборудовано для круглосуточного дежурства и экстрепного ремонта следящей аппаратуры.

В подвальном помещении планируется постановка экспериментов на мелких (до 1—2 м³) блоках породы. Подвальное помещение соединяется подземным ходом с блоком термостатирования рабочей камеры.

МЕТОДИКА ЭКСПЕРИМЕНТА

камера. Основное назначение РК — ведение Реакционная процесса минералообразования. РК представляет собой емкость в виде куба объемом до 500—1000 м³ с соответствующим механическим оборудованием для погрузки и выгрузки геологического материала. Стенки бетонные, снаружи она оборудована различными камеры средступравления и наблюдения, наиболее важными ИЗ которых вами являются:

1. Установка просвечивания пород для исследования полей влажности.

2. Система труб и вводов с вентилями в стенах РК для отбода и введения гидротермального раствора и осуществления локального расплавления пород.

Предполагалось измерение таких параметров: поля температур и тепловых потоков, динамика влажности; электрические миграция свойства, отдельных рудных элементов; измерения давлений, проницаемость, СКОРОСТЬ циркуляций раствора, рентгеноскопия. радиометрия, магнитные измерения, мощность нагревателей. **VЛЬТРАЗВУКОВАЯ** диффектоскопия, радиопросвечивание, шумы и их измерение, измерения



Рис. 29. Типы реакционных камер и режимы нагревания.

1 сухой нагрев вертикальным нагревателем вкутри РК; 2 — сухой нагрев наклопным нагревателем в центре РК: 3 — нагрев наклопным нагревателем внизу с подводом раствора в центре РК; 4 — сухой нагрев с вертикальным нагревателем, расположенным внизу РК; 5 — нагрев рабочей камеры раствором, подводимым сбоку РК; 6 — нагрев РК двусторонным симметричным потоком раствора.

окислительно-восстановительных потенциалов, тепловые эффекты; скорость упругих волн, газовыделение и анализ газов, коэффициенты теплопередачи, эффективная теплопроводность и др.

Возможно проведение следующих типов исследований: моделирование рудных районов и рудных полей, локальное плавление, модели разных геологических элементов (контакты, дайки и т. д.), моделирование типов термоаномалий и гидротермальных систем, геологические процессы и электричество, геологические процессы и магнетизм, изучение тепловой активизации вещества, его переноса, отложения и перераспределения, энергетика процессов и явлений; тепло-массоперенос, разработка моделей геологических тел и процессов, исследование теплофизических геологических структур и их динамики, миграция теплового очага и др.

Типы реакционных камер. В зависимости от круга решаемых задач для любых видов заполняющей среды (породы) и различных варпантов подогрева снизу можно осуществить разные типы РК (рис. 29) в целях:

1. Расплавление пород в вертикальной скважине в «сухих» условиях.

2. Создания закрытого очага плавлення.

3. Подачи раствора в зону прогрева пород над расплавом.

4. Подачи раствора снизу в виде столба.

5. Создания зоны фильтрации гидротермального раствора под давлением из перфорированной трубы с отводом части раствора.

6. Создания модели ореола зоны растекания растворов под давлением из перфорированной трубы.

ПОСТАНОВКА ЭКСПЕРИМЕНТА

При подготовке РК к эксперименту составляется пространственная схема опыта, указывающая, в каких участках РК сосредоточиваются различные датчики температуры, давления, тепловых потоков и т. д.; определяется местоположение скважины для расплавления пород или подачи гидротермального раствора.

В объеме камеры временно закрепляются датчики и камера постепенно заполняется породой. Достаточно тонко измельченная порода хорошо поддается уплотнению и создает надежные контакты с поверхностью датчиков.

После заполнения породой РК уплотняется или цементируется влагоудерживающими цементами. В процессе заполнения РК породы анализируются, особенно в зоне наиболее интенсивных химических превращений. На этой основе в дальнейшем строятся карты распределений химических и физических параметров среды в объеме камеры.

Исследуются физическое состояние и теплофизические свойства пород; тепловые поля и потоки, влажность, плотность и т. д. Проверяется готовность к пуску всей следящей за процессом аппаратуры (момент 0 — начало отсчета времени работы контролируемого процесса). После подготовки РК к работе начинается нагрев или пуск раствора в соответствии с типами реакционных камер.

В ряде случаев запуск процесса предваряется созданием различных управляемых термодинамических условий и сред в РК.

Термодинамические условия:

1) увлажнением заполняющих камеру пород создается неодинаковое влажностное поле;

2) неоднородное тепловое поле, созданное путем подогрева снизу;

3) газонасыщение пород в камере;

4) электрическое или магнитное поля;

5) неоднородная концентрация того или иного вещества;

6) неоднородное поле Eb—pH в поровых растворах пород, заполняющих камеру.

Варианты создания различных сред:

1) однородная пористая среда;

2) однородная среда с двойной пористостью;

3) слоистая среда с двойной пористостью;

4) слоистые и однородные среды с дизъюктивными нарушениями;

5) слоистые среды с резко различающимися физическими и теплофизическими свойствами слоев.

После установки соответствующих начальных и граничных условий задачи, создания среды и пуска процесса управление процессом осуществляется в соответствии с разработанной программой. По завершению наблюдений информация математически обрабатывается. Съем данных конечного результата подразделяется:

a) отбор проб по определенной сетке и профилям по всей площади, объему РК и на поверхности, что связано с демонтажом модели;

б) отбор проб поровых растворов специальными пробоотборниками, исключающими окисление растворов;

в) измерение физического состояния остывших пород.

Математическая обработка информации подразделяется:

а) статистическая обработка результатов измерений,

б) построение математической модели псследованного процесса.

КООРДИНАЦИОННО-ВЫЧИСЛИТЕЛЬНАЯ ГРУППА И ТЕХНИЧЕСКОЕ ОБСЛУЖИВАНИЕ ЭКСПЕРИМЕНТА

Результаты эксперимента несут значительное количество информации, требующей быстрой обработки как в научных целях, так и в целях постановки последующих экспериментов. Сложность и разнообразие информации потребуют привлечения для ее обработки математиков-программистов, теплофизиков и физико-химиков.

Задача координационно-вычислительной группы сводится к планированию постановки последующего эксперимента, выдаче основных параметров прошедшего эксперимента и к построению модели процесса. Техническое обслуживание эксперимента заключается в подготовке к работе РК, контрольно-измерительных приборов, ремонте и обслуживании аппаратуры в процессе эксперимента.

Техническая группа должна состоять из специалистов по контрольно-измерительным приборам, в области гидротермального эксперимента и техника-электрика.

ПЕРВООЧЕРЕДНЫЕ ЗАДАЧИ КРУПНОПЛАНОВОГО ЭКСПЕРИМЕНТА

Опыт организации, проведения п анализа результатов модельных геологических исследований на крупных блоках горных пород позволяет наметить ряд задач, решение которых возможно при помощи разрабатываемой методики моделирования.

Физико-химические закономерности

I. Моделирование взаимодействия гидротермальных растворов с породами в условиях повышенных температур и градиентов температур, давлений и концентраций

1. Зональность распределения рудообразующих компонентов в неоднородном температурном и влажностном полях в однородных средах различного химического состава.

2. Создание метасоматических колонок различного типа и изучение распределения в них редких элементов; получение моделей ореолов рассеяния.

3. Гидрохимические барьеры, выражающиеся в резкой смене химической обстановки рудоотложения в результате:

а) неоднородности состава пород;

б) одного или нескольких уровней окисления фильтрирующихся растворов;

в) условий интенсивного дегазирования фильтрующегося раствора (трещиноватость, крупнопористый пласт и т. д.).

4. Резкая смена кислотности-щелочности вдоль колонны фильтрирующегося металлоносного раствора в однородной среде.

5. Процессы бестрещинного жилообразования в неоднородном температурном поле.

6. Геохимия поровых растворов, формирующихся в различных условиях температуры, давления, кислотности, подвижности растворов; зональность составов поровых растворов в пределах метасоматических колонок различного типа.

7. Физико-химические условия формирования металлоносных рассолов в случае различного состояния и концентраций растворов.

8. Специальные исследования по моделированию процессов сульфидообразования в различных условиях.

II. Моделирование взаимодействия расплавов с водонасыщенными породами в условиях высоких давлений

1. Миграция рудообразующих элементов в температурно-влажностно-газовом ореоле в зоне тепломассообмена расплава с породами.

2. Миграция газов (хлор, фтор, углекислота, сероводород, водород, углеводороды) в зоне тепломассообмена расплава с породами.

Теплофизические и энергетические особенности

I. Моделирование гидротермальных процессов

1. Тепломассообмен в системе гидротермальной раствор — порода для нестационарного температурного поля.

2. Процессы выделения теплоты химических реакций.

3. Энергии активизации диффузионных процессов в гидротермальных условиях.

4. Формирование неоднородного температурного поля в зонах интенсивных химических превращений.

II. Моделирование магматических процессов

1. Энергетический анализ эволюции расплавов.

2. Тепломассообмен между кристаллизующимися расплавом и влагонасыщенными породами в условиях различных геотермических традиентов.

3. Роль теплоты кристаллизации расплавов.

4. Интенсивная конвекция расплавов в неоднородном температурном поле.

5. Зарождение расплавов, локальное расплавление пород в условиях нестационарного температурно-влажностного поля.

Кинетика и динамика процесса

I. Моделирование гидротермальных процессов

1. Физические и физико-химические параметры тепломассообмена в гидротермальных условиях.

2. Кинетика различных химических превращений пород в гидротермальных условиях.

3. Динамика метасоматоза.

4. Физико-математический анализ динамики гидротермальной системы.

5. Динамика внутренних источников тепла в минералообразующих процессах.

II. Моделирование магматических процессов

1. Изучение и физико-математический анализ динамики взаимодействия расплава с водонасыщенными породами в процессе его кристаллизации.

2. Динамика конвекции расплавов и условий тепломассообмена с окружающей средой.

3. Динамика формирования надынтрузивных ореолов рассеяния вещества в различных геологических ситуациях.

Геофизические процессы

1. Исследование возникающих в породах механических напряжений при моделировании процессов низко- и высокотемпературного минералообразования.

2. Моделирование процессов трещинообразования.

3. Исследование динамики полей силы тяжести, электрических и магнитных полей на поверхности над зоной очага расплава.

4. Использование различных микрометодов, геофизики в целях наблюдения за ходом моделируемых процессов минералообразования.

5. Исследование электропроводности пород, изменяющейся в процессе нагревания, увлажнения и расплавления. Для гидротермальных месторождений, формирующихся на относительно небольших глубинах в условиях заметной обводненности окружающих пород, имеются убедительные данные об участии в эндогенном процессе подземных вод и вовлечении в рудообразование компонентов этих пород. В качестве одного из определяющих факторов активизации и перераспределения компонентов (с возможной их концентрацией и образованием зональности) могут выступать термоградиентные тепловые поля, возникающие в районе проявления магматических масс, зон развития экзотермических реакций (например, метасоматические превращения) или за счет глубинных нагретых флюидов. Экспериментальная проверка этого явления путем неоднородного нагревания крупных блоков пород в условиях естественного залегания подтверждает этот вывод.

Нагревание крупного блока пород позволило создать полузамкнутую объемную термоконвекционную флюидную систему (что невозможно при экспериментах с отдельными образцами), внутреннее строение которой наряду с характером теплового поля определялось геолого-физическими особенностями экспериментального блока. Внутреняя структура термоконвекционной системы в конечном итоге была зафиксирована перераспределением рудных компонентов.

Несмотря на синхронное участие ряда рудных элементов в одной и той же искусственно созданной термоконвекционной системе, наблюдается существенное различие в их конечном распределении относительно источника нагревания. Рудные компоненты могут в единой гидротермальной системе создавать самостоятельные динамические замкнутые подсистемы со своими областями активизации, выноса, переноса и вторичного отложения (концентрирования).

Благодаря воздействию термоградиентного поля даже в случае квазиизотропных лессовидных пород, в экспериментальном блоке возникла и функционировала сложная термогидросистема с несколькими (не менее трех) локальными подсистемами, различающимися механизмами переноса энергии и вещества и со своими зональными рядами распределений переотложенных рудных элементов.

В пределах модельной термогидросистемы (рис. 30) выделяется несколько характерных зон и участков.

Область I «внутреннего тепломассопереноса, непосредственно примыкающая к тепловому очагу (нагрев 300—700°С), в которой вода

7 Заказ № 646

существует в виде паро-газовой смеси. Появление такой зоны отмечалось, в частности, при подземной газификации углей (Кононов, 1965). В этой области за счет интенсивного парообразования, диссоциации, повышения агрессивности флюида возникает более концентрированная подвижная фаза, что, очевидно, и обусловливает выпадение в этой области повышенных количеств отдельных элементов. Здесь же, по-видимому, наиболее широко проявлены процессы термодиффузии и термоосмоса. Наблюдается эффект термодиффузионного разделения вещс-



Рис. 30. Схема расчленения искусственно созданной в блоке лессовидных пород гидротермальной системы на ряд локальных подсистем. $I - нагреватели. Границы областей концентрации элементов. %: <math>2 - Mo > 40 \cdot 10^{-4}$ $3 - Cu > 9() \cdot 10^{-3}$ 4 - Cu от 70 до 90.10 , $5 - Zn > 60 \cdot 10^{-3}$ 4 - Cu от 70 до 90.10 , $5 - Zn > 60 \cdot 10^{-3}$ 6 - 430 абласть виутрениего тепломассопереноса. 11 - область внещнего тепломассопереноса, A - пере-ходиая зона. ства: более легкие элементы концентрируются ближе к нагревателю. Ряд зональности переотложенных элементов от нагревателя в случае лессовидных пород имеет вид (Со, Ni, Cu, Zn)— (Mo, Pb).

Вторая локальная подсистема — область II «внешнего» тепломассопереноса (или область нагретых вод) имеет температуру <100°С, является зоной подтока растворов характеризуется И иной (обратной по сравнению с областью I) зональностью в распределении элементов от нагревателя, а именно: Мо, Pb, Co, Cu, Zn, Ni. Это распределение обусловлено перемещением вещества в направлении теплового потока. Легкие компоненты уносятся дальше от нагревателя к более участкам системы, холодным

а тяжелые элементы «оседают» у более нагретой границы подсистемы.

На планах распределения рудных элементов отчетливо выделяется еще одна локальная подсистема — область III «сквозного» тепломассопереноса, располагающаяся прямо над нагревателем. Распределение рудных в этой области столбообразное, формирование связано с термогравитационным эффектом поднятия нагретого флюида вверх. Геохимически эта подсистема детально нами еще не исследовалась.

Действие этих разнонаправленных механизмов транспортировки вещества в тепловом поле и связанная с ними различная динамика поведения отдельных элементов определяют, по-видимому, миграцию элементов в активизированных теплом геологических средах. Окончательное распределение рудных элементов в подобных случаях будет, естественно, зависеть как от схемы миграции, так и от физико-химических свойств самих элементов, геологической среды и условий осаждения.

Следует подчеркнуть, что рассмотренный выше наиболее простой случай формирования гидросистемы не исчерпывает все возможные ва-

рианты. Как правило, гидротермальные системы имеют более сложное внутреннее строение. Однако приведенный нами факт расчленения единой термофлюидной системы на ряд локальных областей со своими особыми механизмами тепломассобмена и перераспределения вещества, представляет большой интерес для геологии и требует самого пристального внимания.

Не менее важен еще один вывод, который можно сделать из всего изложенного выше. Наряду с широко известными и используемыми в геологии структурными и вещественными экранами роль геохимического экрана (барьера) могут выполнять отдельные специфические температуры (или интервалы температур) неоднородного температурного поля. Такой температурой может быть прежде всего изотерма 100°С (температура кипения воды при нормальном давлении). Роль температурных экранов могут выполнять температуры других фазовых переходов. Последнее обстоятельство и объясняет в ряде случаев факты появления в квазиизотропных геологических средах (без структурных и вещественных неодородностей) зональности, резких границ, гетерогенности.

Одной из причин формирования полузамкнутых локальных подспстем и расчленение едпной гидротермальной системы на ряд областей может быть существование в горных породах различных связей воды. В пористой среде только в зазисимости от формы связи воды с твердым телом возможно существование нескольких ее фаз. Так, еше В. И. Вернадский (1933) показал, что в твердом теле существует следующее равновесие: твердое тело — гигроскопическая вода — пленочная вода — капельно-жидкая вода. Этот ряд он называл рядом фазовых равновесий. Таким образом, гигроскопическая (гидратационная), пленочная и капельно-жидкая вода увляются самостоятельными термодинамическими фазами и образуют соответственно граничную, приграничную и объемную фазы воды. Каждая из этих фаз характеризуется своими полями устойчивости в координатах РТ и при нагревании формирует свои области активизации и существования.

Результаты нагревания лессовидных пород подтверждают существование, по крайней мере, трех температурных интервалов активизации воды: a) интервал до 100°С (активизация капельно-жидкой воды); б) интервал 100—300°С (активизация пленочной воды); в) интервал от 300°С и выше (активизация гидратной воды).

Активизированные в различных температурных условиях фазы воды могут обладать специфичными физико-химическими особенностями в перераспределении рассеянных рудных компонентов вмещающих пород. Н. И. Хитаров, Л. А. Арутюнян, С. Д. Малинин (1967), экспериментально изучив возможность миграции молибдена в паровой фазе молибдатных растворов при позышенных температурах, показали, что при температурах 200—350°С и возрастает с увеличением нагрева (от единиц при 250°С до сотен мг/л при 350°С). На основании этого делается вывод о возможности самостоятельной значительной роли докритического пара в миграции молибдена и, в частности, при образовании ореолов рассеяния вблизи молибденовых месторождений. Еще раньше Н. И. Хитаров (1953) экспериментально показал, что в условиях повышенных температур возможно некоторое перемещение рудных компонентов и зарождения металлоносных термальных растворов за счет запаса влаги в самой горной породе при поступлении извне только тепла.

При нагревании крупного блока сиенито-диоритов, характеризующегося неоднородностью состава слагающих его пород и сложным структурным рисунком, возникающая термоконвекционная флюидная система представляется значительно сложнее, чем в случае нагревания блока относительно квазнизотропных лессовидных пород. Здесь мы еще более приближаемся к условиям развития гидротермального процесса в природной обстановке. Однако общий характер термоконвекционной зоны, включая и общие особенности перераспределения рудных элементов, сохраняется прежним.

На примере экспериментального блока сиенито-диоритов было показано, что под воздействием неоднородного теплового поля в процессе активизации и мобилизации рассеянных в породах компонентов в благоприятных структурах могут образовываться области повышенной концентрации элементов (своего рода «рудные проявления»). Анализируя распределение элементов в неоднородном тепловом поле, следует наряду с характером этого поля, учитывать геолого-структурные особенности областей, физико-механические, теплофизические и литологические особенности слагающих их пород.

Рассмотренный механизм может, очевидно, предполагаться в качестве одной из моделей участия вадозовых вод и рассеянных элементов окружающих пород в гидротермальном процессе.

Метод крупнопланового геолого-физического моделирования явлений тепломассопереноса на блоках пород объемом в несколько тысяч кубических метров в условиях их коренного залегания представляет новые принципнальные возможности для исследования сложных модельных систем, приближающихся к природным гидротермально-метасоматическим процессам.

ЛИТЕРАТУРА

1

Арнольд Л. В. Термодинамика и теплопередача .Л., «Речной транспорт», 1959, c. 231

Барышев Н. В. Некоторые замечания к вопросу об определении густоты сети опробования.— «Разведка недр», 1937, № 4, с. 49—53. Берзина А. П., Сотников В. И. О физико-химических особенностях рудообразую-

цих растворов Сорского месторождения.— В кн.: Минералогическая термометрия и ба-рометрия. Т. І. М., «Наука» 1968, с. 338—343. Богородицкий К. Ф. Об условиях миграции и химическом составе подземных вод.—

В кн.: Геотермические исследования и использование тепла Земли. М., «Наука», 1966, c. 232-239.

Вернадский В. И. Об областях охлаждения в земной коре. В кн.: Записки Гос. гидрологического института. Т. 10, 1933, с. 87-96.

Геращенко О. А. и др. Тепловые и температурные измерения. Киев, «Наукова думка», 1965. 198 с.

Дударев А. Н. Моделирование высокотемпературных геологических процессов с одновременным исследованием тепломассообмена в динамических условиях.— «Геол. и геофиз.», 1969, № 3, с. 125—128.

Дударев А. Н., Сотников В. И. Мобилизация и перераспределение рудного вещества во влажных средах в термоградиентном поле по экспериментальным и геологическим данным.— В кн.: Физикоские и физико-химические процессы в динамических рудо-образующих системах. Новосибирск, «Наука», 1971, с. 146—165. Дударев А. Н., Сотников В. И., Васильева А. И. и др. Миграция рудных компонен-

тов в искусственно созданном термоградиентном поле (по данным полевого эксперимента).— «Геохимия», 1973, № 9 с. 1316—1327.

Кобранова В. Н., Лепарская Н. Д. Определение физических свойств горных пород М., Гостоптехиздат, 1957, с. 165.

Кононов В. И. Влияние естественных и искусственных очагов тепла на формирование химического состава подземных вод. М., «Наука». 1965. 146 с.

Крейтер В. М. Понски и развелка полезных ископаемых. М. — Л., Госгеолтехиздат, 1940. 790 c.

Кропоткин П. Н. Концентрационная (температурная) зональность и генетическая связь оруденения с интрузиями.— «Сов. геология», 1957, № 58, с. 74—92.

Малинин С. Д. К методике эксперимента с гидротермальными растворами, содержащими углекислоту — В кн.: Экспери лентальные исследования в области глубинных процессов. М., изд. АН СССР, 1962, с. 1(0—115. Михеев М. А., Михсева И. М. Кгаткий курс теплопередачи. М., Госэнергоиздат,

1960. 105 c.

Овчинников Л. Н. Экспериментальные исследования процессов эндогенного рудообразования. — В ки.: Проблема кристалохимии, минералогии и эндогенного минералообразования. М., «Наука». 1967, с. 81—9). Овчинников Л. Н., Шур А. С. О пористости магнетита и гранита различных генера-

ций. — «Докл. АН СССР», 1955, т. 101, № 1, с. 155—159.

Овчинников А. М. Геологические условия гидротермальных растворов. — «Бюлл. МОИП. Отд. геол.» 1957, т. 32, вып. 5, с. 127—144. Поспелов Г. Л. Об «очаговой зоне» земной коры, «магматогенной короне», «орео-

лах магматизма» и «структурных ассоциациях интрузивов».— «Изв. АН СССР. Сер. геол.», 1959, № 3, с. 19—36.

Поспелов Г. Л. Некоторые физические и физико-химические вопросы образования гидротермальных месторождений.— «Гесл. и геофиз», 1963, № 10, с. 20-46.

Поспелов Г. Л. Геологические предпосылки к физике рудоконтролирующих флюи-допроводников.— «Геол. н геофиз.», 1963, № 3 с. 18—39, № 4 с. 24—42.

Поспелов Г. Л. Парадоксы, геологс-физическая сущность и механизмы метасоматоза. Новосибирск. «Наука», 1973. 355 с.

Смирнов В. И. О плотности разведочной сети.— «Сов. геология», 1957, № 58. c. 150—162.

Сотников В. И., Берзина А. П., Дударев А. Н. и др. Физико-химические и теплофизические особенности субвулканического гидротермального рудообразования. — В кн.: Тезисы докл. Всесоюзного межзвукового совещания. Ташкент, 1971, с. 200—201.

Сотников В. И., Дударев А. Н. Экспериментальное изучение взаимодействия гранита с водой и раствором Na₂CO₃ в условиях неоднородного температурного поля. В кн.: Физика и физико-химия рудообразующих процессов. Новосибирск, «Науха», 1971, с. 171—181.

Сыромятников Ф. В. Новый аппарат (экзоклав) для изучения минералов при высокой температуре и большом давлении.— «Докл. АН СССР», 1950, т. 70, № 1 с. 87—89.

Хижняков С. В. Практические расчеты тепловой изоляции промышленного оборудования н трубопроводов. М., «Энергия», 1964, с. 125.

Хитаров Н. И., Лебедев Е. Б. Установка для исследования геохимических процессов, протекающих при повышенных температурах и давлениях в динамических условиях. — В кн.: Экспериментальные исследования в области глубинных процессов. М., изд. АН СССР, 1962 с. 75—90. Хитаров Н. И. О некоторых гидротермальных экспериментах. — В кн.: Вопросы

Хитаров Н. И. О некоторых гидротермальных экспериментах. — В кн.: Вопросы петрографии и минералогии. М., изд. АН СССР, 1953, с. 191—198. Хитаров Н. И., Арутюнян Л. А., Малинин С. Д. О возможности миграции молибде-

Хитаров Н. И., Арутюнян Л. А., Малинин С. Д. О возможности миграции молибдена в паровой фазе молибдатных растворов при повышенных температурах.— «Геохимия», 1967, № 2, с. 155—160.

Чернорук С. Г., Казицин Ю. В. и др. Экспериментальное исследование гидротермальной аргиллизации гранитоидов.— В кн.: Проблемы метасоматоза. М. «Недра», 1970, с. 351—361.

Шарапов И. П. Об определении изменчивости и выдержанности месторождений полезных ископаемых.— «Разведка недр», 1952, № 3, с. 19—22. Шипулин Ф. К. Дайки гранитондов и некоторые особенности генезиса рудоносных

Шипулин Ф. К. Дайки гранитоидов и некоторые особенности генезиса рудоносных растворов. В ки.: Петрографические провинции, изверженные и метаморфические породы. М., «Недра», с. 92—113.

Шипулин Ф. К. Интрузия и рудообразование. М., «Наука», 1968. 215 с.

Шлыгин А. Е. О возможности возникновения «замкнутых» систем при формировании гидротермальных месторокдений и ореолов околорудных изменений. — В кн.: Метасоматические изменения боковых пород и их роль в рудообразовании. М., «Недра», 1966, с. 37—49.

приложения

Пример записи в дневнике работ

24/X-1970	0 г.							
Время — 6	бч. 15 м і	ин.						
Γ=3,5	V=2	00	$H_1 = 705$					
+12 + 14	<i>I</i> =19	90A	H ₂ =680					
$\Delta V = +2$	t=4	3°	-					
XA 2.	6 1 3.7	1201	07105	1 0 3 1	0 0	1 0 1	0 1 0	1 0
XK 7	7	7 2,0 1	8 35	34 1	27 29	35	27 23	22
							·	
Скважина			mV/c			т. ч мнн	t. °C	mV'
_						,		
			г	Ілошадка	1			
22 21 20 18 24 25 26 27 1 2 3 4 12 3	0,2/30 0,1/15 0,1/28 0,1/17 0,1/30 0,1/19 0,1/25 0,1/22 0,1/20 0,1/28 0,1/22 0,1/28 0,1/28 0,1/28 0,1/4 0,1/8	0,5/50 0,3/28 0,2/40 0,2/30 0,2/47 0,2/35 0,2/40 0,2/28 0,2/40 0,2/28 0,2/40 0,2/28 0,2/15 0,2/8 0,2/	0,5/40 0,5/60 0,5/56 0,5/80 0,5/80 0,5/48 0,5/60 0,5/74 0,5/48 0,5/59 0,5/48 0,5/59 0,5/45 0,5/21 0,5/21 0,5/22	0,8/64 0,8/100 0,8/105 0,7/120 0,8/85 0,8/110 0,8/157 0,8/85 0,8/115 0,8/75 0,8/28 0,8/30 0,8/35	1,0/115 0,8/150 1/127 1,0/120 1,0/165 1,0/113 1,0/40 1,0/40 1,0/50	$\begin{array}{c} 6 & 25 \\ 6 & 30 \\ 6 & 35 \\ 6 & 45 \\ 6 & 50 \\ 6 & 55 \\ 7 & 05 \\ 7 & 10 \\ 7 & 15 \\ 7 & 25 \\ 7 & 30 \\ 7 & 35 \\ 8 & 00 \\ 8 & 10 \end{array}$	$\begin{array}{r} -4,4 \\ -4,3 \\ -4,6 \\ -4,9 \\ -4,8 \\ -4,9 \\ -4,5 \\ -4,5 \\ -4,5 \\ -4,5 \\ -4,8 \\ -4,4 \\ -4,0 \\ -4,2 \\ -4,0 \end{array}$	1,2 1,5 1,1 1,2 1,0 1,3 1,2 0,9 1,4 1,2 1,4 1,4 2,3 2,1
4	0,1/18	0,2/37	0,5/60	0,9/120		8 15	—3,8	1,3
			ŗ	Тлощадка	2			
$ \begin{array}{c} 11 \\ 10 \\ 9 \\ 8 \\ 7 \\ 2 \end{array} $	0,1/59 0,1/80 0,1/40 0,1/40 0,5/18 0,1/15	0,3/100 0,2/100 0,2/75 0,2/62 1,0/31 0,2/30	0,5/135 0,3/110 0,3/85 0,3/75 1,5/45 0,3/75	0,5/154 0,5/110 0,5/110 2,0/63 0,5/90	2,5/84	8 15 8 20 8 25 8 30 8 35 9 20	$ \begin{array}{c} -4,0 \\ -4,5 \\ -4,8 \\ -5,2 \\ -6,0 \\ -12,1 \end{array} $	0,9 0,9 1,0 0,8 0,5 0,6

Примечание. Цифры 0.2/30; 0.5/50 означают 0.2; 0.5 — mV по гальванометру; 30 50 — время (с) достижения этих показателей кри измерении тепловых потоков. Г — показания газового счетчика; ÷12, ÷14 — показания U-образного манометра, ΔV — показания манометра, V — напряжение питания нагревателя, I — сила тока. А. t — темпера-тура воздуха, °C, т — время суток, ntV' — максимальный нагрев калориметра, XA — хромель-алюмелевая термопара скв. 15, XK — хромель-копелевая термопара скв. 17, H₁ — нагреватель в скв. 6 пл. 1, H₂ — нагреватель в скв. 5 пл. 1. Максимальный изгрев в скважине был достигнут 17/Х 1970 в 11—00, термопара в скв, 6 по-казала 35.2 mV, что соответствиет 7.10°C

казала 35,2 mV, что соответствует 710°С.

Приложение П

Распределение рудных элементов по зонам нагрева, площадка 1

Парамет-		Температура, °С							
гры	<30, <i>n</i> =14	30-50, n=66	50-100, <i>n</i> =38	>100, n=48					
1	2	3	4	5					

Медь 0,00619 0,00499 0,00319 1 0,00499 2 0,0000042 0,0000014 0,0000049 0,0000026 3 0,00206 0,00221 0,00161 0,00118 4 33,24 23,69 44,29 50,42 -0,29 0,24 5 0,49 2,01

	1			nat apath n
1	2	3	4	5
ն 7 8	0,64 0,00055 6,94	0,73 0,C0015 2,18	0,93 0,00036 5,99	5,87 0,00023 6,32
		Никель	,	
1 2 3 4 5 6 7	0,00651 0,0000032 0,00178 27,32 1,73 4,02 0,00048	0,0C469 0,0C00030 0,0C173 36,85 1,33 3,00 0,0C021	$\begin{array}{c} 0,00527\\ 0,0000034\\ 0,00185\\ 35,02\\ 0,23\\0,46\\ 0,00029 \end{array}$	0,00512 0,0000025 0,00158 30,89 0,36 0,36 0,00023
		Молибд	ен	
1 2 3 4 5 6 7 8	0,000151 0 0,00011 73,57 2,15 4,01 0,000029 20,06	0,000182 0 0,000136 74,15 3,39 13,19 0,000017 9,35	0,000170 0 0,000105 62,12 1,42 1,50 0,000017 9,48	0,000208 0 0,00121 58,17 1,50 1,50 0,00017 7,69
		Цинк	20	
1 2 3 4 5 6 7 8	$\begin{array}{c} 0,00508\\ 0,0000008\\ 0,00090\\ 17,77\\ 0,03\\ -0,05\\ 0,00024\\ 3,46\end{array}$	0,00457 0,0000017 0,00132 28,8 1,46 3,69 0,00016 2,7	0,00415 0,0000011 0,00103 24,83 0,16 1,24 0,00017 3,02	0,00424 0,0000018 0,00134 31,50 2,10 5,88 0,00019 3,52
		Кобаль	r	
1 2 3 4 5 6 7 8	0,00141 0 0,00022 15,54 0,29 0,69 0,00006 3,01	0,00127 0,0000003 0,00051 40,11 2,60 8,72 0,00006 4,01	0,00125 0,0000002 0,000396 31,72 0,37 0,29 0,00006 3,98	0,00113 0,0000001 0,00038 34,17 1,11 1,79 0,00006 3,87
		Свинец		
1 2 3 4 5 6 7 8	0,00111 0,0000002 0,00046 41,52 1,29 1,63 0,00012 9,10	$\begin{array}{c} 0,C0096\\ 0,C000003\\ 0,C0053\\ \overline{5}5,11\\ -0,24\\ -0,03\\ 0,C0006\\ 6,08\end{array}$	$\begin{array}{c} 0,00103\\ 0,000002\\ 0,00048\\ 46,59\\ -0,43\\ 0,43\\ 0,44\\ 0,00008\\ 6,40\\ \end{array}$	$\begin{array}{c} 0,00133\\ 0,0000001\\ 0,00032\\ 24,24\\ 0,72_{2}\\ 0,48\\ 0,00005\\ 2,61\end{array}$
		Сумма рудны	х (г/т)	
]	204,5	166,2	168,6	152,2

Примечание. Здесь и далее 1--8 — статистики распределения: 1 — среднее; 2 — дисперсия; 3 — основное отклонение; 4 — изменчивость; 5 — косость; 6 — крутость; 7 — ошибка среднего; 8 — ошибка изменчивости. Сумма рудных до нагревания равна 154,4 г/т, после нагревания — 140,5 г/т.

Продолжение прил. II

Распределение рудных элементов по зонам нагрева площадки 2

Параметр	<30, <i>n</i> =17	30-50, <i>n</i> =45	50-100, n=80	>100, n=32
1	2	3	4	. 5
		3- 01C		
		Медь		
1	0,00719	0,00641	0,00772	0,00596
2	0,000032	0,000083	0,0000115	0,0000056
3	0,00178	0,00289	0,00339	0,00237
4	24,78	45,04	43,99	39,72
5	0,61	1,25	1,27	0,81
6	1,51	1,62	3,54	—0,04
7	0,00043	0,00043	0,00062	0,00042
8	4,50	5,63	6,69	5,69
		Кобальт		
1	0,00173	0,00135	0,00167	0,00126
2	0,0000001	0,000005	0,0000007	0,000008
3	0,00037	0,00070	0,00083	0,00090
4	21,15	52,05	49,77	71,90
5	0,72	0,80	0,48	0,31
6	0,85	0,27	0,27	0,42
7	0,00009	0,00010	0,00015	0,00016
8	3,77	6,81	7,86	12,82
		Свинец		
1	0.00105	0.00143	0.00138	0.00138
2	0	0.0000005	0.0000002	0.0000003
3	0.00022	0.00068	0.00049	0.00057
4	20,89	47.64	35.47	41.35
5	2,13	2.67	0.78	2 89
6	5,10	9.17	-0.53	10.85
7	0,00005	0.00010	0.00009	0.00010
8	3,74	6,06	5,12	5,99
	•			1
		Никель		
1	0,00752	0,00593	0,00676	0,0053 0
2	0,000035	0,0000050	0,000081	0,0000046
3	0,00186	0,00224	0,00284	0,00215
4	24,77	37,73	41,98	40,63
5	1,34	0,04	0,42	0,64
6	1,93	-0,82	0,41	—0,48
7	0,00045	0,00033	0,00052	0,00038
8	4,50	4,51	6,30	5,86

		1997 - 1997 - 1997 - 1997 - 1997 - 1997 - 1997 - 1997 - 1997 - 1997 - 1997 - 1997 - 1997 - 1997 - 1997 - 1997 -	0 1 0 1	anne nynnn i
1	2	3	4	5
		И олибден		
1	0,000159	0,000238	0,000247	0,000214
2	0,0	0.0	0,0	0,0
3	0,000118	0.000164	0,000190	0,000135
4	74,02	68.70	77,12	62,93
5	0,97	1.84	2,32	1,80
6	-0,61	4 04	6,09	3,55
7	0,000028	0.000024	0,000035	0,000024
8	18,38	10,09	14,73	10,53
		•	1	I
		Цинк		
1	0,00447	0 00397	0,00432	0,00407
2	0,000006	0,000007	0,0000011	0,0000012
3	0,00078	0,00084	0,00103	0,00111
4	17,53	21,15	23,89	27,39
5	-0,06	-0,33	0,26	0,49
6	0,88	0,41	0,09	-0,71
7	0,00019	0,00013	0,00019 ^	0,00020
8	3,09	2,33	3,26	3,67
	1	I	1	•
		Сумма рудных	к (г/т)	
	221,2	93,3	221,0	181,8

Приложение III

Распределение рудных элементов на площадке 1. зона нагрева 1 (<30°С)

	AT T T FAR T T	18,	
		Уровень глубины, м	
Параметр -	0-0,50, <i>n</i> =8	0,50-1,00, <i>n</i> =4	1,0-1,5, n=2
1	2	3	4
		Медь	
1	0,000085	0,000168	0,000385
2	0,0	0,0000004	0,0000132
3	0,000007	0,000019	0,000115
4	8,32	11,46	29,87
5	1,06	0,27	0,0
6	-0,25	—1,43	-2,00
7	0,000003	0,000010	180000,0
8	2,09	4,11	-16,21
		Молибден	
1	0,00759	0,00363	0,00575
2	0,0000014	0,0000012	0,000006
3	0,00118	0,00108	0,00075
4	15,54	29,86	13,04
Продолжение прил. III

1	2	3	4
5	0,22	0,32	0,00
6	-1,21	—1,08	—2,0
7	0,00042	0,00054	0,00053
8	3,98	11,46	6,63
1	0.00091	Свинец	0.00120
1	0,00081	0,000000	0,00130
2	0,0	0,000002	0,0
3 4	0,00019	0,00040	7.60
4 F	23,38	28,33	7,09
о С	0,09	0,96	0,0
0	-0,39	-0,79	-2,0
0	0,00007	0,00023	0,00007
•	0,10	10,79	3,87
		Никель	
1	0,00614	0,00578	0,00950
2	. 0,0000001	0,0000025	0,000063
3	0,00033	0,00157	0,00250
4	5,40	27,11	26,32
5	0,63	—0,24	0,0
6	—0,74	—1,59	—2,0
7	0,00011	0,00078	0,0018
8	1,35	14,04	
	•	Кобальт	
1	0.00141	0.00125	0.00150
2	0.0	0.0000001	0.0
3	0.000145	0.00023	0,00010
4	10.28	18,33	5.88
5	-0,95	0,49	0.0
6	0,12	-1,24	-2,0
7	0,00005	0,00011	0,00007
8	2,59	6,69	2,95
'	,	11	
1 1	0.00545		0.00490
2	0,00043	0,00440	0,00460
3	0.00066	0.00076	0,000014
4	12.14	16.97	25.00
5	1.54	-0.06	0.0
6	0,92	-1.66	-2.0
7	0,00023	0,00038	0.00084
-8	3,08	6,17	13,26
1	·		, -

Сумма рудных (г/т)

214,85 | 169,38 | 234,35

Продолжение прилож. III

Параметр	0-93 5-930			Уровень глубины, м	<i>8</i> 8						
	0-0,5, n=9	0,5-1,0, n=6	1,0—1,5, <i>n</i> =5	1,5-2,0, n=4	2,0-2,5, n=5	2,5-3,0, n=5	3,0-3,5, n=3				
1	2	3	4	5	6	7	8				
Молибден											
1 2 3 4 5 6 7 8	0,000083 0 0,000008 9,79 0,54 -0,17 0,000003 2/33	0,000132 0,000005 0,000023 17,77 1,28 0,19 0,000009 5,29	0,000254 0,0000140 0,000118 46,62 0,14 	0,000238 0,0000017 0,00004 17,46 0,49 1,37 0,00002 5,36	$\begin{array}{c} 0,000170\\ 0,0000284\\ 0,000168\\ 99,06\\ 1,36\\ 0,05\\ 0,00008\\ 53,92\end{array}$	0,000176 0,0000029 0,000055 31,04 0,70 -0,92 0,000024 10,72	0,000186 0,0000004 0,000019 10,10 0,71 1,50 0,000011 4,17				
Медь											
1 2 3 4 5 6 7 8	0,00774 0,0000012 0,00110 14,21 1,24 0,54 0,00015 8,46	0,00412 0,000002 0,000045 10,90 0,49 0,89 0,00006 3,49	0,00642 0,0000012 0,00108 16,90 2,78 6,19 0,00019 13,83	$\begin{array}{c} 0,00450\\ 0,0000038\\ 0,00162\\ 36,00\\0,17\\1,16\\ 0,00009\\ 5,73\end{array}$	0,00360 0,000038 0,00196 54,43 1,39 0,71 0,00006 4,01	0,00366 0,000009 0,00097 26,52 1,16 1,46 0,00021 11,98	0,00230 0,0000001 0,000245 10,65 				
			Цинк								
1 2 3 4 5 6 7 8	0,00536 0,000003 0,00050 9,41 0,14 0,63 0,00018 2,37	0,00500 0,000003 0,00057 11,35 	$\begin{array}{c} 0,00457\\ 0,0000011\\ 0,00106\\ 23,13\\ -0,15\\ -0,89\\ 0,00030\\ 4,97\end{array}$	$\begin{array}{c} 0,00448\\ 0,0000028\\ 0,00167\\ 37,34\\ +2,07\\ 3,88\\ 0,00048\\ 8,62\end{array}$	0,00446 0,000032 0,00179 40,22 1,88 2,76 0,00054 9,86	0,00384 0,0000011 0,00104 27,12 2,08 4,30 0,00030 5,93					

Распределение рудных элементов на площадке 1, зона нагрева 3 (50-100°С)

Продолжение прил. 111

1	2	3	4	5	6	7	8				
			Никель								
1 2 3 4 5 6 7 8	0,00531 0,000012 0,00110 20,76 0,57 0,47 0,00039 5,41	0,00521 0,000009 0,00093 17,81 1,17 0,82 0,00028 3,92	0,00404 0,0000016 0,00126 31,09 0,88 2,45 0,00036 6,93	0,00416 0,0000025 0,00158 37,97 1,16 2,83 0,00046 8,79	0,00404 0,0000004 0,00061 15,06 0,62 0,68 0,00018 3,28	0,00558 0,000080 0,00284 50,83 0,93 0,93 0,00082 12,78					
Кобальт											
l 2 3 4 5 6 7 8	0,00135 0,000002 0,00042 30,99 0,08 1,18 0,00038 4,25	0,00123 0 15,96 1,01 0,74 0,00020 3,08	$\begin{array}{c} 0,00128\\ 0,0000005\\ 0,00069\\ 53,88\\ -1,62\\ 2,80\\ 0,00027\\ 4,25\end{array}$	0,00113 0,0000001 0,00029 26,31 0,13 0,47 0,00032 4,67	0,00111 0 0,00020 18,22 0,13 	0,00154 0,0000006 0,00075 48,43 1,12 1,25 0,00037 6,07					
			Свинец								
1 2 3 4 5 6 7 8	$\begin{array}{c} 0,00079\\ 0\\ 0,000127\\ 16,11\\ -0,49\\ -1,47\\ 0,00004\\ 4,13 \end{array}$	0,00146 0,000001 0,00031 20,86 0,81 0,77 0,00009 4,64	$\begin{array}{c} 0,00106\\ 0,0000001\\ 0,00026\\ 24,54\\ -1,79\\ 3,39\\ 0,00008\\ 5,30\end{array}$	0,00053 0,000002 0,00047 88,39 0,14 1,84 0,00014 28,88	$\begin{array}{c} 0,00052\\ 0,0000002\\ 0,00048\\ 92,30\\ -0,12\\ -1,90\\ 0,00014\\ 32,36\end{array}$	$\begin{array}{c} 0,00134\\ 0,0000002\\ 0,00042\\ 30,95\\ 0,64\\ -0,95\\ 0,00012\\ 6,89\\ \end{array}$					

-

Продолжение прил. III

Hanauran				Уровень глубниы, м								
Параметр	0-0,5, n=8	0,5-1,0, <i>n</i> =11	1,0-1,5, n=12	1,5-2,0, n=12	2,0 $-2,5, n=11$	2,5-3,0, n=12	3,0-3,5					
1	2	3	4	5	6	7	8					
Молибден												
l 2 3 4 5 6 7 8	0,000075 0,0000002 0,000015 20,0 0,0 -0,81 0.000005 5,19	0,000221 0,0000415 0,00020 92,22 2,61 5,30 0,00006 31,31	0,000244 0,0000297 0,000172 70,53 2,75 6,07 0,00005 20,33	$\begin{array}{c} 0,000128\\ 0,0000019\\ 0,000029\\ 23,34\\ -0,51\\ 0.27\\ 0,000009\\ 5,02\end{array}$	0,000160 0,000034 0,000058 36,54 1,39 0,67 0,000018 8,77	0,000230 0,000096 0,000098 42,60 0,52 0,15 0,000028 10,16						
Медь												
1 2 3 4 5 6 7 8	0,00655 0,000012 0,00108 16,57 0,34 -1,38 0,00037 3,42	0,00458 0,0000004 0,00065 14,17 0,83 0,90 0,00018 3,18	$\begin{array}{c} 0,00460\\ 0,0000009\\ 0,00092\\ 20,03\\ -0,39\\ -1,79\\ 0,00048\\ 5,49\end{array}$	0,00513 0,0000013 0,00112 21,86 0,44 1,00 0,00081 14,28	0,00486 0,0000007 0,00086 17,65 0,57 0,56 0,00088 21,72	0,00468 0,0000017 0,00129 27,69 						
			Свин	ец								
1 2 3 4 5 6 7 8	0,00089 0 0,000071 8,52 0,0 -1,36 0,0003 2,02	0,00122 0 0,000146 12,02 0,03 	0,00148 0,0000002 28,15 	$\begin{array}{c} 0,00070\\ 0,0000006\\ 0,00076\\ 107,85\\ 0,39\\ -1,49\\ 0,00038\\ 69,55\end{array}$	0,00040 0,0000001 0,00035 88,04 0,03 0,44 0,00016 44,46	0,00131 0,0000001 0,00028 21,09 0,66 1,50 0,00012 6,96	0,00123 0 0,00005 3,82 0,71 					

Распределение рудных элементов на площадке 1, зона нагрева 2 (30-50°С)

Продолжение прил.	III
-------------------	-----

				the second s							
1	2	3	4	5	6	7	8				
Никель											
1 2 3 4 5 6 7 8	$\begin{array}{c} 0,00763\\ 0,0000010\\ 0,00098\\ 12,79\\ 0,27\\ -1,60\\ 0,00033\\ 3,07\\ \end{array}$	0,00423 0,0 0,000149 3,52 -i-0,32 0,28 0,00006 1,02	$\begin{array}{c} 0,00454\\ 0,0000023\\ 0,00153\\ 33,74\\0,19\\1,59\\ 0,00068\\ 11,82\end{array}$	0,00610 0,0000013 0,00115 18,91 0,84 0,92 0,00058 6,92	$\begin{array}{c} 0,00358\\ 0,000020\\ 0,00141\\ 39,52\\ -0.26\\ -1,31\\ \cdot 0,00063\\ 14,32\\ \end{array}$	0,00500 0,000013 0,00114 22,80 0,61 0,50 0,00051 7,58	0,00467 0,000002 0,00047 10,10 0,70 1,50 0,00027 4,16				
Кобальт											
1 2 3 4 5 6 7 8	$\begin{array}{c} 0,00171\\ 0,0000001\\ 0,00032\\ 18,57\\ -0,03\\ -1,16\\ 0,00011\\ 4,53\end{array}$	0,00108 0,0 0,00007 6,34 0,23 0,89 0,00003 1,84	0,00114 0,0000001 0,00032 28,07 0,15 	0,00128 0,0 0,00008 6,50 0,49 	0,00100 0,0000001 0,00035 35,21 0,74 1,06 0,00016 12,44	0,00112 0,000002 0,00039 34,99 0,33 1,75 0,00017 12,35	0,00120 0,0 18,0 0,59 				
			1	Цинк							
1 2 3 4 5 6 7 8	0,00504 0,0000005 0,00069 13,61 0,87 0,47 0,00023 3,27	0,00492 0,000004 0,00061 12,34 0,32 0,40 0,00025 3,62	0,00290 0,0000001 0,00037 12,90 0,34 1,15 0,00017 4,15	$\begin{array}{c} 0,00495\\ 0,0000004\\ 10,00064\\ 12,89\\ -0,23\\ -0,99\\ 0,00032\\ 4,63\\ \end{array}$	0,00374 0,0000005 0,00067 17,94 1,04 0,21 0,00030 5,85	0,00350 0,0000002 0,00045 12,78 0,0 1,75 0,00020 4,11					

Продолжение прил. III

Распределение рудных элементов на площадке 1, зона нагрева 4 (100°C)

Habawath	Уровень глубины, м											
Параметр	0-0,5, <i>n</i> =8	0,5—1,0, <i>n</i> =6	1,0-1,5, <i>n</i> =6	1,5-2,0, <i>n</i> =9	2,0-25, $n=9$	2,5-3,0, n==8	3,03,5, n=7					
1	2	3	4	5	6	7	8					
Молибден												
 2 3 4 5 6 7 8	$\begin{array}{c} 0,000085\\ 0,0\\ 0,000005\\ 5,88\\ 0,0\\ -2,00\\ 0,000004\\ 2,95\end{array}$	$\begin{array}{c} 0,000142\\ 0,0000008\\ 0,000029\\ 20,55\\ -0,57\\ -0,76\\ 0,000012\\ 6,18\end{array}$	0,000394 0,0000121 0,000110 27,99 0,37 0,63 0,00004 7,53	$\begin{array}{c} 0,000306\\ 0,000108\\ 0,000104\\ 34,08\\ 0,51\\ -1,13\\ 0,00004\\ 8,92 \end{array}$	$\begin{array}{c} 0,000143\\ 0,000009\\ 0,000029\\ 20,80\\ 0,53\\ 0,70\\ 0,000010\\ 5,11\end{array}$	0,000126 0,000008 0,000028 22,02 0,49 0,63 0,000010 5,77	0,000165 0,000004 0,000021 12,43 0,19 					
Медь												
1 2 3 4 5 6 7 8	0,00900 0,000010 0,00100 11,11 0,0 2,0 0,00070 5,62	$\begin{array}{c} 0,00440\\ 0,000002\\ 0,00041\\ 9,37\\ 0,89\\ -0,33\\ 0,00016\\ 2,73\end{array}$	0,00287 0,000018 0,00134 46,62 0,58 	• 0,00284 0,000007 0,00083 29,28 0,04 -1,34 0,00027 7,47	0,00227 0,000008 0,000902 39,84 0,66 1,50 0,00030 10,78	$\begin{array}{c} 0,00248\\ 0,0\\ 0,00022\\ 8,98\\ -0,85\\ 0,25\\ 0,00079\\ 2,26\end{array}$	0,00313 0,0000006 0,00078 24,86 1,22 0,25 0,00020 7,04					
			c	винец								
1 2 3 4 5 6 7 8	$\begin{array}{c} 0,00090\\ 0,0\\ 0,00010\\ 11,11\\ 0,0\\ -2,00\\ 0,00007\\ 5,62\\ \end{array}$	0,00115 0,0 0,00017 14,85 0,0 1,27 0,00007 4,38	0,00151 0,0000001 0,000333 21,79 0,22 0,97 0,00012 5,69	0,00129 0,000002 0,00041 31,98 0,84 0,73 0,00014 8,27	0,00145 0,0000001 0,00035 23,82 0,34 0,79 0,00012 5,93	0,00126 0,0 13,09 0,72 1,17 0,00006 3,33	$\begin{array}{c} 0,00133\\ 0,0\\ 0,00009\\ 6,63\\ -0,58\\ -1,45\\ 0,00003\\ 1,78\end{array}$					

Окончание прил. П

1	2	3	4	5	6	7	8				
			——————————————————————————————————————	икель							
1 2 3 4 5 6 7 8	0,00775 0,0000001 0,00025 3,23 0,0 2,0 0,00018 1,61	0,00437 0,0000003 0,00051 11,58 0,15 	0,00525 0,0000018 0,00135 25,80 0,76 0,69 0,00048 6,87	0,00524 0,0000047 0,00216 41,28 0,39 1,05 0,00072 11,27	0,00547 0,0000032 0,00178 32,48 0,42 0,69 0,00059 8,43	0,00396 0,0000013 0,00114 28,83 1,02 0,44 0,00040 7,78	0,00519 0,000002 0,00044 8,46 0,38 0,40 0,00017 2,28				
Кобальт											
1 2 3 4 5 6 7 8	0,00135 0,000002 0,00045 33,33 0,0 2,0 0,00032 18,43	0,00110 0 0,00014 12,86 1,41 0,50 0,00006 3,77	0,00110 0,000001 0,00028 25,31 0,35 0,82 0,00010 6,72	0,00122 0,000004 0,00065 53,27 0,74 0,84 0,00021 15,72	0,00111 0,0000002 0,00040 36,61 0,35 1,33 0,00014 9,72	0,00098 0,0000001 0,00024 24,68 1,96 2,39 0,00009 6,54	0,00123 0,0 0,00015 13,15 0,81 0,91 0,00006 3,58				
			I	Цинк							
1 2 3 4 5 6 7 8	0,00360 0,00010 2,78 	$\begin{array}{c} 0,00453\\ 0,0000002\\ 0,00043\\ 9,50\\ -0,40\\ -1,35\\ 0,00018\\ 2,77\end{array}$	0,00454 0,0000021 0,0014 31,63 1,59 1,35 0,00051 8,66	0,00489 0,000046 0,00214 43,69 1,32 0,85 0,00071 12,11	0,00428 0,0000005 0,00067 15,69 0,57 1,07 0,00022 3, 79	0,00394 0,0000012 0,00104 26,51 0,83 0,69 0,00037 7,08					

Распределение рудных элементов в блоке сиенито-диоритов

Параметр	До нагревания, n=139	После нагревания, n=241	Параметр	До нагревания, n=139	После нагревания, n=241
	Свинец			Никель	
1	0,00335	0,00329	1	0,00081	0,00096
2	0,0000060	0,0000015	2	0,0000002	0,0000004
3	0,00246	0,00339	3	0,00065	0,00043
4	73,45	103,38	4	52,77	67,98
5	2,09	5,26	5	1,98	7,16
6	6,29	39,06	6	6,56	8,06
7	0,00021	0,00022	7	0,000036	0,00004
8 6,35		8,34	8	3,95	4,29
	Кобальт			Медь	
1	0,00144	0,00145	1	0,00508	0,00450
2	0,0000007	0,0000009	2	0,000009	0,0000005
3	0,00084	0,00096	3	0,00317	0,00234
4	59,49	66,37	4	61,36	51,99
5	5,85	4,75	5	2,15	0,50
6	50,10	40,37	6	12,48	-0,22
7	0,00007	0,00006	7	0,00026	0,00015
8	4,55	4,14	8	4,87	2,93
	Цин	к	1	Молибде	4
1	0,00446	0,00357	1	0,000303	0,000284
2	0,0000021	0,000006	2	0,0000003	0
3	0,00144	0,001:25	3	0,00050	0,000139
4	32,38	34,92	4	166,68	49,03
5	0,95	0,06	5	9,29	1,83
6	1,67	-0,28	6	92,44	3,85
7	0,00012	0,00008	7	0,000043	0,000009
8	2.14	1.77	8	25.59	2.71

Приложение V

Распределение рудных элементов в областях нагрева блока сиенито-диоритов

		До нал	2007 - 1. S.		После на	агревання		
Параметр		Область нагре	ва, число проб			Область нагрев	а, число проб	
	I, <i>n</i> =50	11, <i>n</i> =16	111, <i>n</i> =16	IV, n=33	I, $n=47$	11, <i>n</i> =57	111, <i>n</i> =34	1V, n=52
I	2	3	4	5	6	7	8	9
				Цинк				
1 2 3 4 5 6 7 8	0,00406 0,0000006 0,00127 31,38 1,53 2,19 0,00018 3,43	0,00488 0,0000002 0,00178 36,47 0,62 0,82 0,00063 10,26	0,00404 0,0000006 0,00075 18,44 0,53 0,84 0,00018 3,36	0,00519 0,0000005 0,000159 30,70 0,06 1,79 0,00028 4,12	0,0027(i 0,0000011 0,00106 38,50 1,41 3,94 0,00015 4,52	0,00372 0,000014 0,00118 31,80 0,30 1,09 0,00016 3,27	0,00406 0,000007 0,00085 20,94 0,05 	$\begin{array}{c} 0,00433\\ 0,0000011\\ 0,00107\\ 24,68\\ -0,09\\ -0,15\\ 0,00015\\ 2,56\end{array}$
				Никель				
1 2 3 4 5 6 7 8	$\begin{array}{c} 0,00062\\ 0,000001\\ 0,00025\\ 40,64\\ 0,29\\ -0,70\\ 0,000036\\ 4,68\end{array}$	$\begin{array}{c} 0,00095\\ 0,000003\\ 0,000553\\ 56,59\\ 0,25\\ -0,74\\ 0,00018\\ 18,12 \end{array}$	$\begin{array}{c} 0,00068\\ 0,000001\\ 0,00029\\ 42,88\\ 1,74\\ 3,55\\ 0,000073\\ 8,86\end{array}$	0,001030 0,0000004 0,00059 57,28 1,87 3,25 0,00010 9,07	0,00065 0,000002 0,00041 63,15 0,71 0,02 0,00006 8,73	0,00096 0,000001 0,00037 38,76 0,02 0,54 0,00005 4,14	0,00108 0,0000001 0,00029 27,22 0,73 1,07 0,00005 3,53	0,00106 0,0000015 0,001120 105,33 6,06 38,56 0,00015 18,53
				Кобальт				
1 2 3 4 5	0,00118 0,0000001 0,00037 31,56 0,07	0,00172 0,0000005 0,00070 41,01 0,29	0,00177 0,0000007 0,00193 109,29 3,53	0,00169 0,0000004 0,00063 37,34 0,94	0,00131 0,0000025 0,00158 120,59 4,91	0,00111 0,0000002 0,00043 38,71 0,11	0,00206 0,0000011 0,00104 50,68 2,12	0,00151 0,0000003 0,00056 36,72 1,20

6 7 8	-1,17 0,00005 3,45	1,44 0,00024 11,85	10,70 0,00048 35,56	0,79 0,00011 5,19	27,13 0,00023 24,59	-0,34 0,00006 4,13	5,55 0,00018 7,56	3,93 0,00008 4,05		
				Свинец						
1 2 3 4 5 6 7 8	0,00247 0,000062 0,00249 101,35 2,49 6,38 0,00035 17,71	0,00408 0,0000067 0,00216 52,95 0,25 0,11 0,00076 16,54	0,00236 0,000009 0,00093 39,39 1,25 0,83 0,00023 7,97	0,00516 0,000081 0,00284 55,06 2,04 4,73 0,00049 5,89	0,00141 0,0000018 0,00134 94,85 2,15 4,59 0,0019 16,37	$\begin{array}{c} 0,00378\\ 0,0000125\\ 0,00353\\ 93,50\\ 4,04\\ 20,63\\ 0,00047\\ 14,52\\ \end{array}$	$\begin{array}{c} 0,00339\\ 0,0000020\\ 0,00140\\ 41,41\\ 0,63\\ -0,07\\ 0,00024\\ 5,82\\ \end{array}$	0,00464 0,000288 0,00537 115,60 4,06 18,37 0,00074 21,72		
	Медь									
1 2 3 4 5 6 7 8	0,00456 0,000074 0,00273 59,76 0,06 1,39 0,00038 7,82	0,00769 0,0000587 0,00716 99,65 1,48 1,28 0,00270 43,04	0,00616 0,000060 0,00223 36,29 1,11 0,70 0,00055 7,21	0,00549 0,0000004 0,00185 33,74 0,32 	$\begin{array}{c} 0,00417\\ 0,0000044\\ 0,00210\\ 50,43\\ 0,43\\ -0,07\\ 0,00031\\ 6,39\end{array}$	0,00453 0,0000051 0,00225 49,68 0,51 0,03 0,00029 5,69	$\begin{array}{c} 0,00672\\ 0,0000045\\ 0,00211\\ 31,42\\ 0,34\\ -1,21\\ 0,00036\\ 4,17\\ \end{array}$	0,00378 0,0000042 0,00206 54,51 0,63 0,21 0,00029 6,75		
				Молибден						
1 2 3 4 5 6 7 8	0,000302 0,0000001 0,000333 110,05 5,75 25,06 0,000047 20,36	0,000221 0 33,16 0,67 0,86 0,000026 9,16	0,000279 0 0,000112 40,02 0,66 	0,000381 0,0000009 0,000944 247,48 5,45 27,82 0,00016 110,88	0,000346 0 0,000201 58,07 0,84 0,47 0,000029 7,75	0,00026 0 0,000129 49,62 2,92 10,50 0,000017 5,68	0,000271 0 0,000124 45,91 2,51 7,49 0,000021 6,64	0,000283 0 0,000096 34,05 1,43 3,50 0,000013 3,70		

Примечание. I — IV — области нагревания: I — < 50°С; II — 50 — 100; III — 100 — 300; IV — >300 С.

Приложение VI

Распределение рудных элементов в блоке сиенито-диоритов (до нагрсвания)

етр				Урог	зень глубины (м); ч	исло проб			
Парам	0 ,25, <i>n</i> =21	0,50, <i>n</i> →21	0 ,7 5, <i>n</i> =20	1,0, <i>n=</i> 20	1,25, <i>n=</i> -18	1,50, <i>n</i> =18	1,75, <i>n=</i> 9	2,0, <i>n=</i> 9	2,25, <i>n=</i> 3
1	2	3	4	5	6	7	8	9	10
					Медь				
1 2 3 4 5 6 7 8	0,00564 0,000069 0,00243 42,99 0,30 1,12 0,00053 7,76	$\begin{array}{c} 0,00520\\ 0,0000067\\ 0,00259\\ 49,91\\ -0,27\\ -1,12\\ 0,00056\\ 9,43 \end{array}$	$\begin{array}{c} 0,00499\\ 0,0000060\\ 0,00223\\ 44,73\\ -0,10\\ -1,06\\ 0,00049\\ 8,37\end{array}$	0,00447 0,0000065 0,00235 52,56 0,02 1,15 0,00052 10,36	0,00487 0,0000075 0,00274 56,29 0,36 1,01 0,00065 11,99	0,00504 0,0000072 0,00278 55,08 0,37 	0,00656 0,0000064 0,00738 112,52 1,92 2,46 0,00250 49,85	0,00433 0,0000064 0,00254 58,58 0,85 0,27 0,00085 17,93	0,00433 0,0000042 0,00205 47,42 0,24
					Молибден				
1 2 3 4 5 6 7 8	0,000242 0 0,000077 31,92 0,54 1,15 0,000017 5,40	0,000271 0 0,000082 30,41 1,02 0,56 0,000018 5,11	0,000370 0,000002 0,000496 134,22 3,92 13,93 0,000111 45,52	0,000232 0 0,000098 42,42 1,35 1,54 0,000022 7,82	0,000275 0 0,000114 41,57 1,16 0,40 0,000027 8,04	0,000574 0,0000006 0,001247 217,18 3,83 12,83 0,000294 116,92	0,000214 0 0,000088 40,07 0,82 0,66 0,000029 11,19	$\begin{array}{c} 0,000189\\ 0\\ 0,000041\\ 21,53\\ 0,75\\ -0,60\\ 0,000014\\ 5,30\end{array}$	0,000160 0 0,000065 40,50 0,59
					Свинец				
1 2 3 4 5	0,00321 0,00000024 0,00154 47,97 1,13	0,00318 0,0000030 0,00174 54,58 0,92	0,00479 0,0000117 0,00342 71,42 1,69	0,00332 0,0000059 0,00243 73,35 2,16	0,00322 0,0000081 0,00284 88,23 1,75	0,00325 0,0000071 0,00267 82,05 1,87	0,00290 0,0000022 0,00149 51,36 0,26	0,00253 0,0000017 0,00129 51,02 —0,28	0,00115 0,0000004 0,00061 52,80 0,69

6 7 8	1,37 0,00034 8,95	0,60 0,00038 10,64	3,15 0,00076 10,05	5,38 0,00054 16,71	2,76 0,00067 23,51	3,77 0,00063 20,95	-1,12 0,00050 14,96	-0,89 0,00043 14,83	1,50 0,00035 26,90
1 2 3 4 5 6 7 8	0,00123 0,0000001 0,00034 27,21 0,18 0,52 0,000073 4,50	0,00140 0,000002 0,00043 30,51 0,17 0,68 0,000093 5,15	0,00149 0,000005 0,00070 47,33 1,26 1,27 0,00016 9,00	0,00185 0,0000033 0,00181 97,48 3,33 10,79 0,00040 26,25	Кобальт 0,00143 0,000003 0,00050 35,32 0,19 0,17 0,00012 6,58	0,00145 0,000003 0,00050 34,76 0,01 0,19 0,00012 6,54	$\begin{array}{c} 0,00126\\ 0,0000001\\ 0,000338\\ 26,74\\ -0,12\\ -1,34\\ 0,00011\\ 6,74\\ \end{array}$	$ \begin{array}{c} 0,00127\\ 0,0000001\\ 0,00034\\ 26,67\\ -0,44\\ -1,60\\ 0,00011\\ 6,72\\ \end{array} $	$ \begin{vmatrix} 0,00096\\ 0\\ 0,000119\\ 12,35\\ -0,21\\ -1,50\\ 0,00007\\ 5,12 \end{vmatrix} $
1 2 3 4 5 6 7 8	0,00090 0,000003 59,24 2,46 6,97 0,00012 11,93	0,00092 0,000003 0,00058 63,06 2,02 4,30 0,00013 13,04	0,00077 0,0000001 0,00036 47,23 0,90 0,00 0,00008 8,98	0,00080 0,000002 0,00039 49,61 0,94 0,26 0,00009 9,58	Никель 0,00078 0,000002 0,0040 51,66 0,09 0,65 0,00009 10,66	0,00084 0,0000001 0,00032 37,96 0,50 0,184 0,00007 7,18	0,00061 0 0,00011 17,81 0,91 0,22 0,00004 4,33	0,00077 0,0000001 0,00033 42,74 1,56 1,80 0,00011 11,77	$\begin{array}{c} 0,00064\\ 0\\ 0,000160\\ 25,20\\ 0,61\\1,50\\ 0,00009\\ 10,93\\ \end{array}$
1 2 3 4 5 6 7 8	0,00510 0,000030 0,00174 34,16 1,13 0,23 0,0004 5,85	0,00450 0,0000018 0,00133 28,93 1,00 1,28 0,0003 4,82	0,00455 0,000014 0,00118 26,04 0,64 1,14 0,00026 4,39	0,00457 0,000017 0,00131 28,64 0,73 0,29 0,0003 4,89	Цинк 0,00422 0,0000011 0,00104 24,58 0,14 1,24 0,0002 4,34	0,00429 0,0000033 0,00182 42,50 0,44 1,08 0,0004 8,27	$\begin{array}{c} 0,00397\\ 0,0000022\\ 0,00148\\ 37,34\\ 1,75\\ 2,16\\ 0,0005\\ 9,95\end{array}$	$\begin{array}{c} 0,00380\\ 0,0000007\\ 0,00085\\ 22,40\\ 0,23\\ -1,33\\ 0,0003\\ 5,54\\ \end{array}$	$\begin{array}{c} 0,00353\\ 0,0000005\\ 0,00070\\ 19,19\\0,34\\1,50\\ 0,0004\\ 8,45\end{array}$

Приложение VII

Распределение рудных элементов в блоке сиенито-диоритов после нагревания

1	2			Уровень	глубины (м), число	о проб					
Пара- метр	0,25, <i>n</i> =28	0,50, <i>n=</i> -19	0,75, <i>n=</i> -31	1,0, <i>n</i> =22	1,25, <i>n</i> =63	1,50, <i>n</i> =23	1,75, <i>n</i> =38	2,0, <i>n</i> =10	2,25, <i>n</i> =7		
1	2	3	4	5	6	7	8	9	10		
$\begin{bmatrix} 1\\2\\3 \end{bmatrix}$	0,00466 0,0000062 0,00249	0,00476 0,0000061 0,00246	0,00474 0,0000030 0,00175	0,00363 0,0000049 0,00222	Медь 0,00514 0,000060 0,00244	0,00348 0,0000035 0,00188	0,00453 0,0000056 0,00237	0,00455 0,0000064 0,00233	0,00307 0,0000010 0,00102		
4 5 6 7 8	53,41 0,71 0,18 0,00046 8,95	51,69 0,15 0,60 0,00056 10,39	36,81 0,14 0,23 0,00031 5,27	61,24 0,84 0,73 0,00044 12,21	47,55 0,42 0,69 0,00031 5,10	57,97 0,71 0,31 0,00039 11,06	52,36 0,39 0,16 0,00038 7,47	51,2 0,51 0,48 0,00074 14,13	33,05 0,70 0,14 0,00038 9,75		
	Молибден										
1 2 3 4 5 6 7 8	0,000264 0,0 0,000127 47,96 1,89 3,13 0,000024 7,74	0,000305 0,0 52,58 1,62 2,07 0,000037 10,63	0,000273 0,0 0,000103 37,55 1,21 2,27 0,000018 5,40	0,000278 0,0 0,0000107 38,55 0,66 0,40 0,000023 6,55	0,000284 0,0 0,000151 53,23 2,18 5,08 0,000019 5,94	0,000283 0,0 0,000164 57,91 2,28 5,12 0,000034 11,04	0,000314 0,0 0,000154 49,02 0,95 0,08 0,000025 6,84	0,000288 0,0 33,55 0,15 	0,000217 0,0 0,000056 25,90 0,48 1,11 0,000021 7,37		
					Свинец						
1 2 3 4 5	0,00448 0,0000280 0,00530 118,18 2,89	0,000347 0,0000110 0,00331 95,36 2,77	0,00339 0,0000043 0,00207 61,20 0,72	0,00214 0,0000025 0,00158 73,69 1,55	0,00355 0,0000186 0,00431 121,30 6,15	0,00245 0,0000024 0,00156 63,81 1,16	0,00297 0,0000066 0,00236 79,39 1,80	0,00336 0,0000052 0,00229 68,17 0,71	0,00311 0,0000023 0,00151 48,44 0,50		

9 Заказ Nº 646	6 7 8	7,73 0,0010 30,76	7,92 0,00075 25,96	0,30 0,00037 10,28	1,63 0,00034 16,05	42,09 0,00054 21,46	2,30 0,00032 12,67	4,11 0,00038 13,69	0.09 0,00072 21,17	1,36 0,00057 15,69
-						Кобальт				φ.
	1 2 3 4 5 6 7 8	0,00129 0,0000004 0,00067 51,57 0,57 0,19 0,00013 8,53	0,00143 0,000005 0,00068 47,56 0,08 1,41 0,00015 9,29	0,00142 0,000004 0,00062 43,45 0,11 0,63 0,00011 6,48	0,00134 0,000004 0,00061 45,24 0,24 0,67 0,00013 8,09	0,00157 0,000008 0,00091 58,14 2,60 9,78 0,00012 6,71	0,00186 0,0000042 0,00206 110,83 3,75 13,89 0,00042 30,38	0,00125 0,0000005 0,00068 54,48 1,58 3,34 0,00011 7,88	0,00138 0,000004 0,00067 48,28 0,68 0,08 0,00021 13,07	0,00146 0,000005 0,00068 46,81 1,52 0,84 0,00025 15,00
						Никель				
121	1 2 3 4 5 6 7 8	0,00086 0,000002 0,00042 49,01 0,06 0,37 0,00008 7,96	0,00104 0,0000005 0,00068 65,60 2,58 7,73 0,00016 15,52	0,00105 0,000002 40,38 0,08 0,02 0,00007 5,90	0,00098 0,000002 0,00039 40,73 0,28 0,03 0,00008 7,08	0,00107 0,0000010 0,00102 96,09 6,53 45,07 0,00012 14,44	0,00086 0,0000001 0,00034 39,87 	$\begin{array}{c} 0,00085\\ 0,0000001\\ 0,00037\\ 43,92\\ 0,46\\ 0,59\\ 0,00006\\ 5,93\end{array}$	0,00083 0,000003 0,00055 65,99 0,93 0,60 0,00017 20,18	0,00092 0,000001 0,00029 31,19 0,29
	,		I		,	Цинк				
	1 2 3 4 5 6 7 8	0,00338 0,0000019 0,00138 40,78 0,21 0,78 0,00026 6,29	$\begin{array}{c} 0,00324\\ 0,000021\\ 0,00146\\ 45,16\\ 0,58\\ -0,61\\ 0,00033\\ 8,69 \end{array}$	0,00364 0,000014 0,00119 32,81 0,71 0,35 0,00021 4,59	0,00398 0,000023 0,00151 37,85 0,07 1,00 0,00032 6,47	0,00357 0,0000015 0,00121 33,93 0,00 0,65 0,00015 3,53	$\begin{array}{c} 0,00350\\ 0,0000009\\ 0,00094\\ 26,85\\ -0,36\\ -0,56\\ 0,00019\\ 4,24 \end{array}$	$\begin{array}{c} 0,00356\\ 0,0000010\\ 0,00102\\ 28,75\\0,39\\0,76\\ 0,00017\\ 3,56\end{array}$	0,00384 0,0000016 0,00126 32,90 0,27 	0,00363 0,0000015 0,00123 33,99 0 1,45 0,00046 10,08

Приложение VIII

Распрелеление рудных :	элементов	B	областях	будущего	нагревания	сиенито-диоритов
------------------------	-----------	---	----------	----------	------------	------------------

	Уровень глубины (м); число проб										
Пара- метр	0,25, <i>n</i> =16	0.50, <i>n</i> =16	0,75, <i>n</i> =16	1,0, <i>n</i> =16	1,25, $n=13$	1,50, <i>n</i> =13	1,75, <i>n</i> =7	2,0, <i>n</i> =7	2,25, $n=3$		
1	2	3	4	5	6	7	8	9	10		
					Медь						
1 2 3 4 5 6 7 8	$\begin{array}{c} 0,00569\\ 0,0000062\\ 0,00250\\ 43,94\\ -0,33\\ -1,04\\ 0,00062\\ 9,15\end{array}$	0,00522 0,000068 0,00260 49,89 0,28 0,94 0,00065 10,79	$\begin{array}{c} 0,00508\\ 0,0000060\\ 0,00224\\ 44,08\\ -0,27\\ -0,92\\ 0,00056\\ 9,18 \end{array}$	0,00452 0,000063 0,00230 50,91 0,15 1,04 0,00057 11,09	0,00519 0,0000074 0,00271 52,27 0,13 	0,00542 0,000075 0,00273 50,35 0,16 	$\begin{array}{c} 0,00786\\ 0,0000621\\ 0,00788\\ 100,25\\ 1,59\\ 1,14\\ 0,0029\\ 46,49 \end{array}$	0,00500 0,0000063 0,00250 50,14 0,54 0,19 0,00094 16,42	0,00433 0,0000042 0,00205 47,42 0,24 1,50 0,0012 23,31		
	Молибден										
1 2 3 4 5 6 7 8	0,000260 0 0,000086 35,64 0,59 0,63 0,000021 7,06	- 0,000276 0 0,000092 33,29 0,82 0,22 0,000023 6,51	0,000394 0,0000003 0,000552 140,29 3,43 10,22 0,000138 55,10	0,000232 0 0,000105 45,52 1,36 1,25 0,000026 9,57	0,000267 0 0,000106 39,66 1,29 1,04 0,000029 8,92	0,000679 0,0000001 0,001452 213,83 3,15 7,99 0,00040 133,57	$\begin{array}{c} 0,000221\\ 0\\ 0,000096\\ 43,55\\ 0,63\\ -1,15\\ 0,000036\\ 13,66\end{array}$	0,000221 0 0,000040 21,70 0,99 0,06 0,000015 6,07	0,000160 0 0,000065 40,50 0,59 		
					Свинец						
1 2 3 4 5	0,00311 0,0000008 0,00168 53,98 1,26	0,00318 0,0000006 0,00189 59,59 0,92	0,00524 0,0000132 0,00363 69,30 1,45	0,00337 0,0000071 0,00266 78,91 2,02	0,00337 0,0000109 0,00329 97,85 1,42	0,0032 0,0000062 0,00303 91,04 1,67	0,00267 0,0000020 0,00140 52,58 —0,52	0,00232 0,0000004 0,00120 51,46 0,65	0,00115 0,0000004 0,00061 52,80 0,69		

6 7 8	1,31 0,00042 12,01	2 0,31 2,12 0,00047 0,00090 13,77 17,16		4,13 0,00066 20,90 1,14 0,00091 32,76		2,40 —1,49 0,00084 0,00053 29,10 17,51		1,25 0,00045 17,01	1,50 0,00035 26,90
1 2 3 4 5 6 7 8	0,00118 0,0000001 0,00032 27,37 0,12 1,44 0,00008 5 10	0,00136 0,000002 0,00046 33,58 0,33 -0,77 0,00011 6 57	0,00153 0,0000006 0,00075 48,83 1,24 0,87 0,00018	0,00200 0,000009 0,00197 98,59 2,98 8,09 0,00049 29.90	Кобальт 0,00146 0,0000003 0,00050 34,50 0,26 0,33 0,00013 7,53	0,00147 0,000003 0,00050 34,03 0,09 0,35 0,00013 7,41	0,00136 0,0000001 0,00030 21,83 0,23 2,78 0,00011 6 11	$\begin{array}{c} 0,00129\\ 0,0000001\\ 0,00033\\ 25,27\\ -0,59\\ -1,36\\ 0,00012\\ 7,17\end{array}$	$ \left \begin{array}{c} 0,00096\\ 0\\ 0,00012\\ 12,35\\ -0,21\\ -1,50\\ 0,00007\\ 5,12 \end{array} \right $
1 2 3 4 5 6 7	0,00087 0,0000003 0,00058 66,90 2,55 6,62 0,00014	0,00088 0,0000004 0,00064 72,60 2,09 3,83 0,00016	0,00074 0,0000001 0,00036 48,60 1,13 0,69 0,00009	0,00079 0,0000002 0,00041 52,29 1,01 0,22 0,00010	Никель 0,00071 0,000002 0,00042 59,56 0,37 0,57 0,00012	0,00081 0,0000001 0,00033 40,52 0,73 0,38 0,00009	0,00061 0 0,00012 20,27 -0,75 -0,55 0,00005 5.63	0,00076 0,0000001 0,00037 48,48 1,52 1,14 0,00014	0,00064 0 0,00016 25,20 0,61 -1,50 0,00009 10,92
8 1 2 3 4 5 6 7 8	0,00495 0,0000006 0,00160 32,28 1,03 0,05 0,0004 6,27	0,00464 0 0,00141 30,46 1,05 1,03 0,0004 5,86	0,00467 0,0000004 0,00119 25,51 0,89 0,82 0,0003 4,79	0,00467 0,0000009 0,000137 29,40 0,76 0,12 0,0003 5,63	Цинк 0,00410 0 24,39 0,57 —0,99 0,0003 5,06	9,10 0,00421 0,0000001 0,00202 48,06 0,62 0,74 0,0006 11,38	0,00424 0,0000004 0,00154 36,31 1,61 1,16 0,0006 10,91	0,00384 0,0000008 0,00087 22,72 0,24 1,32 0,0003 6,38	0,00353 0,0000005 0,00070 19,92 0,34 1,50 0,0004 8,45

Приложение IX

	У ровень глубины (м); число проб											
Параметр	0,25, <i>n</i> =22	0,50, <i>n</i> =13	0,75, <i>n</i> =25	1,0, <i>n</i> =16	1,25, <i>n</i> =49	1,50, <i>n</i> =20	1, 7 5, <i>n</i> =20	2,0, <i>n</i> =9				
1	2	3	4	5	6	7	8	9				
				Медь								
1 2 3 4 5 6 7 8	0,00459 0,000054 0,00232 50,62 0,77 0,30 0,00049 9,39	$\begin{array}{c} 0,00485\\ 0,0000070\\ 0,00264\\ 54,50\\ 0,05\\ -0,66\\ 0,00073\\ 13,49\end{array}$	$\begin{array}{c} 0,00476\\ 0,0000027\\ 0,00164\\ 34,55\\ -0,44\\ 0,26\\ 0,00033\\ 5,44\\ \end{array}$	0,00418 0,0000049 0,00221 59,91 0,73 0,74 0,00055 11,68	0,00521 0,000067 0,00259 49,82 0,45 0,89 0,00037 6,616	0,00345 0,0000037 0,00192 55,55 0,56 0,51 0,00043 11,17	0,00456 0,0000057 0,00239 52,37 0,39 0,13 0,00039 7,68	0,00461 0,0000060 0,00245 53,07 0,41 0,75 0,00081 15,64				
Молибден												
1 2 3 4 5 6 7 8	0,00026 0 0,00013 50,18 2,10 3,79 0,00003 9,28	0,000318 0 0,00018 56,43 1,54 1,17 0,00005 14,16	0,00028 0 0,00011 39,02 1,23 1,92 0,00002 6,30	0,00029 0 0,00011 37,77 0,81 0,42 0,00003 7,57	0,00028 0 0,00016 55,82 2,32 5,30 0,00002 7,18	0,00029 0 0,00017 57,79 2,21 4,45 0,00004 11,80	0,00032 0 0,00015 48,85 0,99 0,15 0,00003 6,99	$ \begin{array}{c} 0,00028\\ 0\\ 0,00009\\ 34,09\\ 0,39\\ -0,95\\ 0,00003\\ 8,92 \end{array} $				
				Свинец								
1 2 3 4 5	0,00497 0,0000342 0,00585 117,65 2,49	0,00344 0,0000150 0,00387 112,45 2,54	0,00364 0,0000046 0,00214 58,83 0,58	0,00197 0,0000017 0,00132 66,65 1,55	0,00370 0,0000232 0,00482 130,22 5,55	0,00245 0,0000026 0,00162 66,09 1,16	0,00285 0,0000051 0,00226 79,09 1,99	0,00314 0,0000054 0,00232 73,66 0,98				

Распределение рудных элементов в блоке сиенито-диоритов

6 7 8	5,29 0,00125 34,43	5,65 0,00107 41,43	0,58 0,00043 10,82	1,66 0,00033 16,19	33,31 0,00069 26 , 57	2,23 0,00036 14,30	5,58 0,00037 13,99	0,35 0,00077 25,07
1 2 3 4	0,00118 0,0000003 0,00057 48,86 44,86	0,00133 0,0000004 0,00060 44,83	0,00134 0,0000003 0,00056 41,78	Кобальт 0,00135 0,0000003 0,00059 43,32	0,00163 0,0000010 0,0010 61,04	0,00190 0,0000048 0,00220 115,48	0,00124 0,0000005 0,00070 56,24	0,00140 0,0000005 0,00070 49,96
5 6 7 8	0,32 0,00012 8,95	0 —1,19 0,00017 10,41	0,02 0,21 0,00011 6,86	0,24 0,57 0,00015 8,98	2,45 7,97 0,00014 8,15	3,55 11,96 0,00050 34,96	1,57 3,09 0,00012 8,47	0,57 0,40 0,00020 14,42
1 2 3 4	0,00083 0,0000002 0,00045 54,31	0,00087 0,0000001 0,00035 40,77	0,00105 0,0000002 0,00042 39.80	Никель 0,00092 0,0000001 0,00034 37 44	0,00108 0,0000013 0,00115 106 70	0,00082 0,0000001 0,00032 39.41	0,00084 0,0000001 0,00038	0,00084 0,0000003 0,00058 68.76
5 6 7 8	0,15 0,60 0,00010 10,32	-0,49 -0,70 0,00010 9,23	-0,17 0,06 0,00008 6,46	-0,33 -0,07 0,00008 7,49	36,70 36,70 0,00016 19,51	-0,35 -0,61 0,00007 7,13	0,52 0,61 0,00006 6,29	0,84 0,89 0,00019 22,61
				Цинк				
l 2 3 4 5 6 7 8	0,00353 0,0000021 0,00143 40,65 0,06 0,81 0,0003 7,07	0,00353 0,0000021 0,00146 41,35 0,47 0,71 0,0004 9,39	0,00383 0,0000014 0,00120 31,41 	0,00440 0,0000016 0,00127 28,94 0,12 -1,04 0,0003 5,53	0,0364 0,0000015 0,00121 33,26 0,03 0,58 0,0002 3,71	0,00355 0,0000007 0,00086 28,14 	0,00360 0,0000010 0,00102 28,47 0,35 0,81 0,0002 3,62	0,00402 0,0000014 0,00120 29,85 0,17

Приложение Х

Распределение рудных элементов блока сиенито-диоритов по типам пород

Пара-	Тип породы, (число проб)									
метр	l, n=8	II. n=34	III, n=10	IV, n=30	V, n=31					
L	2	3	4	5	6					
		К	обальт							
1 2 3 4 5 6 7 8	0,00155 0,0000003 0,00055 35,51 0,03 1,69 0,00019 9,93	0,00173 0,0000003 0,00051 29,33 2,0 3,66 0,00008 3,85	0,00155 0,0000006 0,00189 122,39 3,58 11,60 0,00045 40,77	0,00109 0,000001 0,00026 23,77 -0,25 -1,27 0,000047 3,24	$\begin{array}{c} 0,00154\\ 0,0000003\\ 0,00055\\ 35,48\\ 0,38\\ -0,33\\ 0,00009\\ 5,04 \end{array}$					
			Никель							
1 2 3 4 5 6 7 8	0,00117 0,0000002 0,00041 35,54 0,39 	0,00092 0,0000001 0,00025 26,87 0,28 2,17 0,00004 3,48	0,00079 0,0000001 0,00026 32,95 0,50 	$\begin{array}{c} 0,00054\\ 0\\ 0,00019\\ 32,25\\ -0,10\\ -0,60\\ 0,00003\\ 5,25\end{array}$	0,00104 0,000004 0,00063 60,54 1,58 2,26 0,00011 10,12					
2			Цинк							
1 2 3 4 5 6 7 8	0,00440 0,0000004 0,00154 35,09 1,87 2,19 0,00054 9,79	$\begin{array}{c} 0,00504\\ 0,0000008\\ 0,00135\\ 26,81\\ 0,62\\ -0,62\\ 0,00023\\ 3,47\end{array}$	0,00426 0,0000001 0,00175 41,17 1,15 1,59 0,00041 7,94	0,00381 0,000008 0,00088 23,09 0,32 0,99 0,00016 3,14	0,00446 0,0000009 0,00139 31,19 0,28 3,16 0,0025 4,33					
			Свинец							
1 2 3 4 5 6 7 8	0,00358 0,0000008 0,00134 37,49 0,17 1,37 0,00047 10,61	0,00494 0,0000112 0,00335 67,74 1,77 2,47 0,00057 11,38	0,00231 0,0000006 0,00078 33,95 1,22 1,16 0,00018 6,28	0,00194 0,0000007 0,00164 84,66 2,39 6,21 0,00029 17,05	0,00398 0,0000001 0,00177 44,48 0,35 0,38 0,00031 6,67					
			Медь							
1 2 3 4 5 6 7 8	0,00556 0,0000063 0,00229 41,98 0,42 0,29 0,00081 11,95	0,00478 0,0000070 0,00264 55,19 0,15 1,38 0,00045 8,49	$\begin{array}{c} 0,00437\\ 0,0000088\\ 0,00296\\ 67,74\\ 0,48\\ -1,48\\ 0,00069\\ 15,63\end{array}$	0,00483 0,0000212 0,00459 95,16 3,10 12,11 0,00084 20,59	0,00625 0,0000067 0,00238 38,11 0,19 1,19 0,00043 5,49					
	0.000000	M	олибден	0.000007	0.000416					
1 2 3 4 5 6 7 8	0,000228 0 0,000064 27,94 -0,84 -0,19 0,000022 7,51	0,000208 0 0,000048 23,03 0,43 0,05 0,000008 2,93	0,000293 0 0,000106 36,29 0,96 0,25 0,000025 6,79	0,000367 0,000002 0,000419 114,01 4,35 19,44 0,000076 27,42	0,000416 0,000009 0,000968 232,61 5,24 25,64 0,000174 101,57					

Примечание. Типы пород: I — ожелезнение; II — хлоритизация; III — калишнатизация; IV — осветление и дробление; V — осветление и ожелезнение.

Приложение XI

Распределение рудных элементов по типам пород сиенито-диоритов после нагревания

Пара-	- Тип породы, число проб											
метр	I, n=41	11, n=57	III, <i>n</i> =18	IV, n=54	V, <i>n</i> =58							
1	2	3	4	5	6							
			Никель									
1 2 3 4 5 6 7 8	$\begin{array}{c} 0,001024\\ 0,0000001\\ 0,00035\\ 34,19\\ -0,36\\ 1,76\\ 0,000055\\ 4,19\end{array}$	0,001125 0,0000013 0,00114 101,66 5,24 31,24 0,000151 16,67	$\begin{array}{c} 0,000927\\ 0,000001\\ 0,00025\\ 26,50\\ 0,06\\ -1,08\\ 0,000058\\ 4,72 \end{array}$	$\begin{array}{c} 0,000797\\ 0,0000002\\ 0,00044\\ 54,78\\ 0,14\\ -0,68\\ 0,000059\\ 6,67\end{array}$	0,000931 0,0000001 0,000359 38,55 0,53 0,08 0,008 0,000047 4,08							
			Молибден									
1 2 3 4 5 6 7 8	0,000269 0 31,39 0,89 0,31 0,0000132 3,79	0,000294 0 0,000158 53,68 1,75 3,19 0,0000209 6,31	0,000233 0 0,000131 56,28 1,39 0,54 0,0000309 11,99	0,000317 0 0,000183 57,62 1,30 0,99 0,0000249 7,15	0,000269 0 33,33 2,02 5,85 0,0000118 3,42							
I			Цинк		l.							
1 2 3 4 5 6 7 8	0,003598 0,0000010 0,00098 27,83 	0,003639 0,0000019 0,00138 38,49 0,13 0,14 0,000183 4,05	0,003039 0,0000021 0,00146 47,83 0,14 1,50 0,000343 9,65	0,003120 0,0000012 0,001103 35,34 0,72 0,33 0,000150 3,80	0,004029 0,0000013 0,001143 28,37 0,10 0,48 0,000150 2,84							
			Кобальт									
1 2 3 4 5 6 7 8	0,00151 0,0000008 0,00091 60,52 3,19 14,28 0,000143 8,79	0,00158 0,0000019 0,00136 86,25 5,74 37,01 0,000180 12,74	0,00147 0,0000006 0,00075 52,72 0,40 0,60 0,000183 10,96	0,00150 0,0000012 0,00111 73,87 1,83 4,66 0,000151 10,27	0,00146 0,00004 0,00601 41,23 1,17 2,63 0,000079 4,43							
			Свинец									
1 2 3 4 5 6 7 8	0,00409 0,0000136 0,00369 90,31 4,41 22,23 0,00058 16,18	0,00241 0,0000021 0,00145 59,95 1,43 2,45 0,000193 7,18	0,00236 0,0000014 0,001167 49,41 1,62 2,73 0,00027 10,05	9,00231 0,0000042 0,00206 89.36 1,08 0,24 0,00028 13,86	0,00454 0,0000262 0,00512 112,66 4,24 20,49 0,00067 19,68							
	0.00700	0.00000	Медь	0.00500	0.00410							
1 2 3 4 5 6 7 8	$ \begin{vmatrix} 0,00500 \\ 0,000036 \\ 0,00191 \\ 38,19 \\ 0,24 \\ -0,24 \\ 0,00029 \\ 4,79 \end{vmatrix} $	0,00333 0,0000026 0,00167 50,32 1,10 2,55 0,00022 5,78	0,00539 0,000059 0,00242 44,85 0,21 0,47 0,00057 8,85	0,00503 0,000073 0,00271 53,82 0,30 -0,78 0,00037 6,51	0,00419 0,000052 0,00228 54,43 0,39 0,58 0,00030 6,38							

Приложение XII

Распределение рудных элементов в блоке сиенито-диоритов до нагревания

	Структурные области, чис.чо проб											
Пара- метр	1, <i>n</i> =13	11, n=9	111, <i>n</i> =4	IV, <i>n</i> =14	V, <i>n=</i> 8	VI, <i>n=</i> 31	VII, <i>n</i> =9	VIII, n=14	1X, n=24	X, n=14		
1	2	3	4	5	6	7	8	9	10	11		
					Кобальт							
1 2 3 4 5 6 7 8	0,000839 0,0 0,00021 25,41 1,14 1,09 0,000059 5,29	$\begin{array}{c} 0,001589\\ 0.0\\ 0,00017\\ 10,67\\ 0,85\\ -0,246\\ 0,000056\\ 2,54 \end{array}$	0,001065 0,0 0,000085 7,98 0,0 -2,0 0,000042 2,83	$\begin{array}{c} 0,001478\\ 0.0\\ 0,00020\\ 13,68\\ -0.58\\ -0.94\\ 0,000054\\ 2,63\end{array}$	0,001850 0,0 0,00017 9,36 	$\begin{array}{c} 0,001258\\ 0,0\\ 0,00033\\ 26,23\\ -0,10\\ -0,59\\ 0,000059\\ 3,55\end{array}$	0,001709 0,0 0,00066 39,04 0,37 -1,23 0,00022 10,51	0,002001 0,0 100,85 3,20 8,56 0,00054 33,2	0,001709 0,0 0,00073 42,96 0,72 0,28 0,00015 7,25	0,000974 0,0 0,00029 29,98 0,85 0,59 0,000078 6,15		
Свинец												
1 2 3 4 5 6 7 8	0,00136 0,0000024 0,00153 112,70 2,68 5,94 0,00042 41,58	0,00300 0,0 10,66 0,89 0,033 0,00010 2,54	0,00205 0,0 0,00025 12,19 0,0 2,0 0,00012 4,37	0,00415 0,0000005 0,00068 16,44 0,25 1,15 0,00018 3,18	0,00399 0,000003 0,00053 13,29 0,16 1,83 0,00018 3,38	0,00286 0,0000002 0,0028 100,09 2,26 4,37 0,0005 22,03	0,00390 0,0000044 0,0020 53,43 0,44 0,04 0,00069 15,89	0,00210 0,000010 0,00098 40,85 1,12 0,35 0,00026 8,91	0,00568 0,0000100 0,0031 55,60 1,55 2,69 0,00064 10,20	0,00228 0,000004 0,00061 26,80 0,99 0,93 0,00016 5,42		
					Никель							
1 2 3 4 5	0,000417 0,0 0,000075 18,08 0,99	0,000944 0,0 0,00013 13,93 0,428	0,00074 0,0 0,00006 8,11 0,0	0,00084 0,0 0,000113 13,47 -1,34	0,00117 0,000001 0,00034 29,5 -0,95	0,000633 0,0000001 0,00025 39,11 0,04	0,000923 0,000003 0,00050 55,01 0,38	0,000736 0,000001 0,000361 49,04 0,99	0,001123 0,000004 0,000669 59,56 1,427	0,000764 0,000000 0,00024 31,6 0,65		

6 7 8	0,25 0,000021 3,66	-1,422 0,000044 3,35	2,0 0,00003 0,88	0,19 0,00003 2,59	-0,78 0,00012 7,99	-0,30 0,000044 5,68	-0,47 0,00017 16,43	0,01 0,000097 11,28	1,425 0,000136 6,54	0,76 0,00006 6,54
					Цинк					
1 2 3 4 5 6 7 8	0,00368 0,0000005 0,00071 9,33 0,17 0,93 0,0002 3,93	0,00478 0,0000011 0,00102 21,45 1,63 1,98 0,00034 5,28	0,00350 0,000002 0,00050 14,28 0,0 2,0 0,00025 5,15	0,00436 0,0000002 0,00047 10,66 0,17 0,96 0,00012 2,04	0,00509 0,0000013 0,00115 22,59 1,31 1,17 0,00041 5,93	$\begin{array}{c} 0,00422\\ 0,0000023\\ 0,00152\\ 36,05\\ 1,21\\ 0,50\\ 0,00027\\ 5,14\end{array}$	0,00476 0,0000029 0,00171 35,96 0,80 0,51 0,00057 9,51	0,00439 0,000006 0,00079 18,12 0,23 1,56 0,00021 3,53	0,00515 0,0000024 0,00154 29,84 0,58 2,57 0,00031 4,68	0,00410 0,000037 0,00192 46,83 1,34 1,46 0,00051 10,61
Медь										
l 2 3 4 5 6 7 8	0,00523 0,0000033 0,00180 34,48 0,42 0,74 0,00050 7,52	0,00367 0,0000057 0,00239 65,24 0,44 1,16 0,0008 20,92	0,00475 0,0000001 0,00025 5,26 0,0 2,0 0,00012 1,87	0,00420 0,0000029 0,00170 42,52 0,67 0,99 0,00045 9,37	0,00512 0 0,00143 27,9 0,90 -0,91 0,00051 7,50	$\begin{array}{c} 0,00466\\ 0,0000096\\ 0,00309\\ 27,9\\ -0,01\\ -1,63\\ 0,00056\\ 11,58\end{array}$	0,00728 0,0000535 5,00731 100,51 1,66 1,94 0,0024 41,17	0,00611 0,000065 0,00255 41,88 0,68 1,12 0,00068 9,19	0,00567 0,000038 0,00196 34,57 0,20 —1,33 0,00040 5,55	0,00458 0,000109 0,00329 71,96 0,26 1,82 0,00088 19,40
					Молибден					
1 2 3 4 5 6 7 8	0,000306 0,0 0,000087 28,46 0,98 0,64 0,000024 6,02	0,000193 0,0 0,000044 22,74 0,16 1,35 0,000015 5,63	0,000205 0,0 0,000035 17,07 0 2,0 0,000017 6,21	0,000209 0,0 0,000034 16,40 0,07 1,04 0,000009 3,18	$\begin{array}{c} 0,000252\\ 0,0\\ 0,000035\\ 14,10\\ -0,20\\ -1,03\\ 0,000013\\ 3,60\end{array}$	0,000341 0,000002 0,000413 121,08 4,59 21,15 0,000074 30,49	0,000215 0,0 0,000071 32,93 0,85 1,17 0,000024 8,56	0,000336 0,0 0,000135 40,07 0,09 1,66 0,000036 8,70	0,000438 0,0000012 0,001098 250,68 4,56 18,9 0,00022 133,28	$\begin{array}{c} 0,000259\\ 0,0\\ 0,000058\\ 22,59\\ -0,24\\ -0,98\\ 0,000016\\ 4,48 \end{array}$

II римечание. 1 — V — зоны трещиноватости; VI — X — монолитные блоки.

Приложение XIII

Распр	еделение	рудных	элемен тов	в	блоке	сиенито-диоритов	после	нагревания
-------	----------	--------	-------------------	---	-------	------------------	-------	------------

	74	•		Структурные	области, число	проб				
Параметр	I, <i>n</i> =10	11, <i>n</i> =13	111, n=14	1 V , <i>n</i> =32	V , <i>n</i> =11	VI, n=38	VII, <i>n</i> =57	V111, <i>n</i> =25	1X, n=39	X, n=13
1	2	3	4	5	6	7	8	9	10	11
					Свинец					
1 2 3 4 5 6 7 8	0,00254 0,0000031 0,00176 69,39 1,12 	0,00385 0,0000375 0,00613 158,98 3,13 7,92 0,00169 76,72	0,00318 0,000024 0,00154 48,44 0,99 0,78 0,00041 11,09	0,00452 0,000333 0,00577 127,49 4,58 21,39 0,00102 32,85	0,00349 0,000029 0,00169 48,67 0,46 -0,78 0,00050 12,59	0,00113 0,0000010 0,00102 90,90 2,61 8,53 0,00018 18,22	0,00368 0,000123 0,00351 95,25 4,17 21,62 0,00046 14,97	$\begin{array}{c} 0,00352\\ 0,0000020\\ 0,00143\\ 40,58\\ 0,86\\ -0,18\\ 0,00029\\ 6,62\\ \end{array}$	0,00437 0,0000124 0,00352 80,52 3,10 10,08 0,00056 13,82	0,00216 0,000024 0,00156 72,18 1,51 1,92 0,00043 20,23
				м	олибден					
1 2 3 4 5 6 7 8	0,000427 0,0000001 0,000254 59,51 0,42 	0,000262 0,0 0,000155 59,23 1,55 1,44 0,000043 15,15	0,000326 0,0 0,000162 49,69 1,74 2,57 0,000043 11,48	0,000283 0,0 0,000112 38,19 1,14 2,02 0,000020 5,43	0,000322 0,0 0,000101 31,24 0,87 0,50 0,000030 7,28	0,000297 0,0 0,000160 53,90 1,09 0,06 0,000028 8,34	0,000260 0,0 0,000130 50,14 2,84 9,92 0,000017 5,76	0,000230 0,0 0,000061 26,75 1,17 1,37 0,000012 4,04	0,000274 0,0 0,000081 29,75 0,82 0,54 0,000013 3,65	0,000190 0,0 0,000075 39,55 2,04 3,89 0,000021 8,89
				Ľ	Цинк					
1 2 3 4 5	0,00250 0,0000005 0,00072 28,89 —0,19	0,00377 0,0000007 0,00082 21,64 0,22	0,00392 0,0000014 0,00118 30,13 0,89	0,00378 0,0000021 0,00145 38,47 —0,29	0,00354 0,0000007 0,00081 22,89 0,37	0,00286 0,0000014 0,00117 40,89 1,32	0,00365 0,0000012 0,00109 29,94 —0,68	0,00428 0,0000007 0,00085 19,81 0,10	0,00415 0,0000011 0,00106 25,67 0,42	0,00213 0,0000008 0,00090 42,43 1,69

6 7 8	—1,50 0,00023 6,98	0,32 0,00023 4,44	0,98 0,00032 6,19	—1,21 0,00026 5,47	0,91 0,00024 5,13	3,07 0,00020 5,81	0,93 0,00014 3,04	1,00 0,00017 2,91	0,57 0,00017 3,09	2,32 0,00025 9,70
1 2 3 4 5 6 7 8	$\begin{array}{c} 0,000809\\ 0,0\\ 0,000203\\ 25,06\\ -0,51\\ -0,89\\ 0,000064\\ 5,94 \end{array}$	0,001245 0,000008 0,000886 71,15 1,12 1,29 0,00025 19,79	0,000999 0,0 0,000168 16,83 	0,001183 0,0000019 0,00137 116,19 5,09 24,98 0,00024 27,94	Никель 0,000953 0,0 0,000132 13,87 0,31 1,17 0,000040 3,01	0,000679 0,000002 0,000393 72,62 0,91 0,07 0,000086 12,81	0,000939 0,0000001 0,000365 38,90 0,06 0,60 0,000048 4,16	0,001136 0,000001 0,000311 27,40 0,81 0,24 0,000062 4,16	0,000949 0,0000001 0,000367 38,72 0,03 0,70 0,000050 4,99	0,000794 0,0 0,000211 26,56 1,01 0,26 0,000059 5,56
1 2 3 4 5 6 7 8	$\begin{array}{c} 0,00600\\ 0,0000034\\ 0,00166\\ 30,96\\ 0,82\\ -0,37\\ 0,00059\\ 7,56\end{array}$	0,00304 0,0000021 0,00143 47,19 0,67 0,58 0,00040 11,13	0,00711 0,0000052 0,00228 32,04 0,08 1,39 0,00061 6,65	0,00398 0,0000036 0,00191 47,96 0,92 1,67 0,00034 7,24	Медь 0,00430 0,000042 0,00204 47,50 -0,04 -0,89 0,00061 12,20	0,00375 0,0000036 0,00189 50,42 0,37 0,42 0,00033 7,62	0,00451 0,000050 0,00224 49,57 0,58 0,13 0,00030 5,67	0,00640 0,0000034 28,81 0.83 0,60 0,00037 4,39	0,00403 0,0000050 0,00224 55,61 0,47 0,38 0,00036 8,01	0,00432 0,000060 0,00245 56,78 0,04 1,63 0,00068 14,28
					Кобальт					
1 2 3 4 5 6 7 8	0,001418 0,0000007 0,00085 60,06 1,24 0,84 0,00027 17,62	0,001616 0,000003 0,00057 36,36 0,40 0,39 0,00016 7,75	0,002329 0,0000022 0,00149 63,96 1,27 0,87 0,00040 16,30	0,001738 0,000004 0,00065 37,23 1,20 1,53 0,00011 5,26	0,001641 0,000002 0,00044 26,84 0,57 -1,09 0,00013 6,12	0,001358 0,000033 0,00181 133,37 4,53 21,36 0,00031 35,05	0,001093 0,000002 0,00043 39,37 0,19 0,25 0,000057 4,22	0,001830 0,000003 0,00053 29,07 0,46 0,59 0,00011 4,44	0,001448 0,0000002 0,00048 33,07 0,20 0,03 0,00008 4,13	0,000790 0,0000002 0,00388 49,14 1,81 2,51 0,00011 11,73

Приложение XIV

Распределение р	удных	элементов	в	зонах	нагревания	(°C)) бл	лока	сиенито-диоритов
-----------------	-------	-----------	---	-------	------------	------	------	------	------------------

				Зопа нагрева, ч	исло проб			
Параметр		До нагрева	ания			По с ле на	гревання	
	<50, n=54	50—100, <i>n</i> =36	100	>300, n=25	<50, <i>n</i> =80	50-100, n=61	100-300, n=61	>300, n=50
1	2	3	4	5	6	7	8	9
				Цинк				
1 2 3 4 5 6 7 8	0,00463 0,0000026 0,00162 35,06 1,22 1,20 0,00022 3,77	0,00437 0,0000009 0,00096 21,99 0,79 2,80 0,00016 2,71	0,00453 0,0000022 0,00150 33,05 0,92 0,11 0,00023 5,92	0,00412 0,0000014 0,00117 28,39 0,74 0,55 0,00015 4,33	0,00319 0,0000018 0,00133 41,67 0,33 0,15 0,00018 3,82	0,00386 0,000020 0,09142 36,73 0,21 9,67 0,00019 3,75	0,00389 0,000015 0,00121 31,08 0,06 0,55 0,00019 3,75	0,00350 0,0000009 0,00095 27,03 0,21 0,25 0,0013 2,89
				Свинец				
1 2 3 4 5 6 7 8	0,00324 0,000024 0,00156 48,15 0,86 0,59 0,00021 5,61	0,00381 0,000076 0,00275 72,12 1,52 2,07 0,00046 12,15	0,00299 0,0000068 0,00260 87,10 2,17 4,86 0,00060 22,42	0,00288 0,0000054 0,00233 80,70 0,85 0,21 0,00047 17,32	$\begin{array}{c} 0,00355\\ 0,0000145\\ 0,00381\\ 107,29\\ 3,62\\ 15,38\\ 0,00043\\ 15,41 \end{array}$	0,00274 0,0000040 0,00201 73,36 2,14 6,40 0,00026 9,60	$\begin{array}{c} 0,00382\\ 0,0000275\\ 0,00524\\ 137,03\\ 5,12\\ 27,60\\ 0,00082\\ 33,00 \end{array}$	0,00316 0,0000034 0,00183 57,90 0,30
				Кобальт				
1 2 3 4 5	0,00130 0,0000002 0,00041 31,64 0,02	0,00165 0,0000018 0,00136 82,54 4,72	0,00135 0,0000004 0,00059 44,41 1,30	0,00142 0,0000003 0,00052 36,54 1,18	0,00135 0,0000005 0,00071 52,84 0,76	0,00155 0,0000018 0,00134 86,37 5,65	0,00144 0,0000010 0,00099 68,68 2,90	0,00140 0,0000004 0,00066 46,84 1,21

6 7 8	1,22 0,00006 3,34	23,51 0,00023 14,95	1,43 0,00014 8,51	0,84 0,00010 5,82	0,11 0,00008 5,21	37,41 0,00017 12,34	11,05 0,00015 10,57	2,65 0,00009 5,62
				Никель				
1 2 3 4 5 6 7 8	0,00087 0,0000003 0,00051 58,61 3,32 6,61 0,00007 7,32	0,00081 0,000001 0,00033 40,56 0,76 0,82 0,00005 5,51	0,00073 0,0000001 0,00036 49,86 0,75 0,52 0,00008 9,90	0,00072 0,0000001 0,00038 53,03 1,33 1,82 0,00008 9,37	$\begin{array}{c} 0,00093\\ 0,0000002\\ 0,00048\\ 51,81\\ 2,13\\ 9,86\\ 0,00005\\ 5,08 \end{array}$	0,00106 0,0000011 0,00106 99,63 6,10 41,33 0,00014 15,58	$\begin{array}{c} 0,00086\\ 0,000001\\ 0,00036\\ 42,16\\ -0,13\\ -0,40\\ 0,00006\\ 5,42\end{array}$	$ \begin{vmatrix} 0,00087\\ 0,000001\\ 0,00037\\ 42,40\\ -0,28\\ -0,12\\ 0,00005\\ 4,94 \end{vmatrix} $
				Медь				
1 2 3 4 5 6 7 8	0,00560 0,0000144 0,00380 67,74 2,75 12,85 0,00052 9,03	$\begin{array}{c} 0,00456\\ 0,000065\\ 0,00255\\ 55,89\\ 0,47\\ -1,09\\ 0,00042\\ 8,40\\ \end{array}$	0,00496 0,000050 0,00224 45,14 0,33 0,58 0,00051 10,89	0,00470 0,000076 0,00276 58,81 0,27 0,79 0,00055 10,82	$\begin{array}{c} 0,00433\\ 0,0000052\\ 0,00228\\ 52,63\\ 0,53\\ -0,28\\ 0,00025\\ 5,19\end{array}$	$\begin{array}{c} 0,00457\\ 0,0000060\\ 0,00246\\ 53,78\\ 0,44\\ -0,26\\ 0,00031\\ 6,12\\ \end{array}$	$\begin{array}{c} 0,00434\\ 0,0000041\\ 0,00203\\ 46,80\\ 0,57\\ -0,23\\ 0,00032\\ 6,20\\ \end{array}$	$\begin{array}{c} 0,00463\\ 0,0000057\\ 0,00239\\ 51,65\\ 0,44\\ -0,29\\ 0,00034\\ 6,40\\ \end{array}$
				Молибден				
1 2 3 4 5 6 7 8	0,00024 0 0,0000685 28,15 0,05 0,16 0,000009 2,92	$\begin{array}{c} 0,00033\\ 0,0000001\\ 0,00038\\ 115,36\\ 5,08\\ 26,0\\ 0,000064\\ 26,01\\ \end{array}$	0,00025 0,0 0,00012 47,73 1,19 0,59 0,000027 9,34	0,00022 0,0 0,000099 44,92 1,79 2,81 0,000019 7,53	0,00028 0,0 0,00015 53,69 1,88 3,60 0,000017 5,33	0,00030 0,0 50,90 1,73 3,50 0,000019 5,68	0,00028 0,0 48,08 1,54 2,16 0,000018 5,41	0,00029 0,0 42,66 1,94 4,53 0,000017 4,98

оглавление

Предисловие	3 5
Глава 1. Обзор лабораторных экспериментальных нсследований	9
Изменение пористости пород с нагреванием Термическая мобилизация поровых растворов и вещества пород	īī
Термоградиентное перераспределение компонентов гранитов при слабом нагревании	14
Физические особенности гранита Распределение петрогенных и рудных компонентов	16
Гермоградиентное перераспределение компонентов гранита при интен- сивном нагревании Физико-химические и теплофизические преобразования	18 20
Минеральные преобразования гранитов и перераспределение его ком- понентов Эндоклавные методы моделирования теп.то- и массопереноса в геоло-	21
гических средах Устройство проточного «эндоклава»	26 27
Глава 2. Анализ результатов нагревания лессовидных пород Алмалыкского района	29
Выбор экспериментального блока и его исходные геолого-физические особенности	
Подготовка участка к эксперименту Исходные физические и химические особенности опытного блока Монтаж измерительной аппаратуры	
чанием опыта Распределение температур Попрова и пород перед окон-	35 36
Результаты эксперимента Статистический анализ материалов Распредаление элементов в зоне максимального нагревания.	37 47 50
Глава 3. Нагревание блока сиенито-диоритов Алмалыкского района	51
Выбор экспериментального блока и его исходные геологические особешности Схема полевого эксперимента, измерения и опробование блока Опробование Теплофизические параметры экспериментального блока перед окончанием	54 55
опыта , , , , , , , , , , , , , , , , , , ,	_
Распределение температур	= 6
Особенности распределение рудных элементов в экспериментальном блоке	90
до и после нагревания	
Поведение рудных элементов в пределах экспериментального блока Измонение сволици содоржаний рудник компонентов с раубщей	- 0
Распределение рудных компонентов в разных типах сизнито-диоритов	60
изменение содержания рудных элементов в зависимости от тектопи- ческого строения	62
Размещение рудного вещества в локализованном температурном поле	66
Распределение свища	_
Распределение кобальта	68
Распределение инка	72
Распределение меди	73
Распределение молибдена	75
Статистические особенности взаимосвязи тепловых и вещественных полей	77

Глава 4	4. Общі	ие з	ако	ном	ерн	ОСТИ	ı pa	аспр	едел	ения	я э	леме	енто	BB	не	одн	opol	цны)	СΤΘ	еп-	
Л	ОВЫХ І	поля	X		•	•	•								•			•		٠	80
H	Нагрева Нагрева	низ	лес	COB	идн	ых	пор	од		•	-	•	•	•	2		•	22	•	•	81
Â	нализ 1	коэф	фи	циен	TOB	вај	риа	ь ции	сод	ержа	ани	й ру	/днь	JX 3	элем	ент	ОВ Е	по	род	ax	00
	ксперим	ент	алы	HOLO	0,	10K2	1	•	•	•	•				•	•	•	•		•	00
Глава 5	5. Прое	КТ	круі	пног	лан	юво	го	гео.	лого-	физ	иче	ског	оп	оли	гона	ц д.	и ки	иоде	элир	0-	
B	ания ге	охи	мич	ески	IX I	про	цесс	юв			•	•	•	•	•	•	٠	•	•		91
П	Іринцип	уc	троі	йств	ап	оли	гона	а, т	ипы	pea	кци	онн	ых	кам	ер						_
N	Летодин	аэ	ксп	ерим	ент	a		•			•		•	•				2	10	•	92
П	остано	вка ани	ЭКС	пери р-вы	мен	іта лите		129	ГЛ\	/ппа	·	1 т	ехн	44eC		•	бслу	/жи	вани	1e	93
	экспе	пим	ент	a 00.	me				• ₽5			• •	C		moe	Ŭ		,			94
П	Іервооч	еред	цные	а в за,	цач	и кр	Эуля	10ПЛ	анов	30Го	экс	спер	име	нта		÷					95
	Физи	ко-х	ими	чес	кие	за	кон	оме	рнос	ти										1	-
	Тепло	офиз	виче	ские	И	эне	рге	тич	ские	e oc	обе	ннос	ти			ē			٥.		96
	Кинет	гика	И	дин	ам	ика	пр	оцес	ca												_
Заключе	ение						100			43		÷.	82								97
Литерат	гура		2								1								S.C.,		100
Прилож	ения																				103

Дударев Александр Николаевич, Сотников Виталий Иванович, Васильева Александра Ивановна

МОБИЛИЗАЦИЯ РУДНЫХ ЭЛЕМЕНТОВ В ТЕРМОГРАДИЕНТНЫХ ПОЛЯХ

1

Ответственный редактор Виктор Николаевич Шарапов

. . .

Редактор Л. И. Замулло Художественный редактор М. Ф. Глазырина Художник А. А. Заплаеный Технический релактор Г. Я. Герасимчук Корректор Л. И. Замулло

Сдано в набор 22 августа 1975 г. Подписано в печать 22 апреля 1976 г. МН 02045. Формат 70×1081/ис. Бумага типографская № 2. 8,5 печ. л., 11,9 усл. печ. л., 12 уч.-изд. л. Тираж 1000 экз. Заказ № 646. Цена 1 р. 21 к.

Издательство «Наука», Сибирское отделение. 630099, Новосибирск, 99, Советская, 18. 4-я типография издательства «Наука». 630077, Новосибирск, 77, Станиславского, 25.

Страница	Строка	Напечатано	Следует читать
21	6 снизу	в границе	в граните
32	21 снизу	насосов	наносов
96	3 сверху	гидротермальной	гидротермальный

А. Н. Дударев, В. И. Сотников, А. И. Васильева. Мобилизация Рудных элементов в термоградиентных полях.