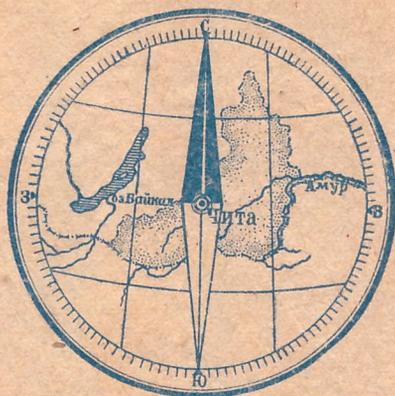


55(571.55) (4-55)

B74

10500

ВОПРОСЫ ГЕОЛОГИИ ПРИБАЙКАЛЬЯ И ЗАБАЙКАЛЬЯ



26667

Выпуск 2 (4) •

ИЗДАТЕЛЬСТВО
ЗАБАЙКАЛЬСКОГО ФИЛИАЛА ГЕОГРАФИЧЕСКОГО ОБЩЕСТВА СССР

ного железа из решетки и фиксация его в виде магнетита по трещинкам, спайности, катаклаза и в межгранулярном пространстве. Однако для формирования мощных рудных залежей этого количества железа вряд ли было бы достаточно.

7. Таким образом, магнетитовые руды тяготеют либо к тектонически ослабленным зонам — зонам расслоения, вмещающим гипербазиты или ортоамфиболиты, либо к глубинным региональным разломам (в частности, на исследованной территории таким является южный фланг дельбергеляхского разлома). В первом случае руды сопровождаются двумя или тремя членами ряда метасоматитов. Мощность рудных тел невелика и они вряд ли могут иметь самостоятельное промышленное значение. Во втором случае рудовмещающая пачка представлена всей «гаммой» метасоматитов, на которые накладываются линейные, выдержанные на километры тела турмалиновых пегматитов, представляя собой как бы заключительный аккорд длительного этапа гранитизации. Рудные тела в этих структурах по своим размерам имеют промышленное значение.

Ю. П. БУТОВ

(Бурятское геологическое управление)

ПОЗДНЕДОКЕМБРИЙКИЕ — КЕМБРИЙСКИЕ ОСАДОЧНЫЕ И ВУЛКАНОГЕННО-ОСАДОЧНЫЕ ФОРМАЦИИ ВИТИМСКОГО ПЛОСКОГОРЬЯ И ИХ МЕТАЛЛОГЕНИЯ

Основы формационного анализа рассматриваемых отложений (икатская, ивановская, сивоконская (суванихинская), тилимская, якшинская, бурундинская и багдаринская свиты) намечены Е. В. Павловским и В. Г. Беличенко (1958). Новые данные позволяют уточнить и значительно дополнить существующие представления.

Принята стратиграфическая схема, разработанная В. Г. Беличенко, П. М. Хреновым, В. П. Рудневым, П. В. Осокиным, И. Я. Кузьминым и др. Единственное отличие — автор на основании детального изучения наиболее полного разреза икатской свиты в бассейне р. Пугловой и стратотипических разре-

зов ивановской и тилимской свит сопоставляет нижнюю, большую часть икатской свиты мощностью 7,5—8,5 км с ивановской и сивоконской (суванихинской) свитами, а верхнюю, сложенную преимущественно доломитами, — с тилимской свитой.

Стадия начального погружения геосинклинали. Вулканогенно-осадочная надформация (сивоконская свита) окаймляет с юга и запада Талой-Ципинское геоантиклинальное поднятие, переходя в южном и западном направлениях, а участками также стратиграфически в кремнисто-карбонатную надформацию (икатская и ивановская свиты).

Вулканогенно-осадочная надформация объединяет две формации: вулканогенно-терригенную и железо-марганценовую карбонатно-вулканогенную. Последняя имеет ограниченное распространение, выделяясь только на Талой-Усойском междуречье.

Вулканогенно-терригенная формация. Главные члены: полимиктовые песчаники и алевролиты, эффузивы преимущественно кислого состава. Второстепенные члены: гравелиты, конгломераты, известняки, доломиты. Градации (основные типы разреза): терригенно-вулканогенная и терригенная. Первая характерна для Талой-Мало-Амалатского междуречья, где вулканогенные породы слагают от 15 до 40% объема формации, встречаясь по всему ее разрезу. В южном и западном направлениях эффузивы быстро выклиниваются и отмечаются лишь эпизодически (терригенная градация). Стратификация терригенных пород имеет флишоидный характер. Рудные концентрации в формации не известны. Мощность формации колеблется от 1000 до 2600 м.

Железо-марганценовая карбонатно-вулканогенная формация лежит на вулканогенно-терригенной. Главные члены: известняки, доломиты, вулканогенные породы преимущественно кислого состава, различные кремнистые и яшмовидные сланцы, железо-марганцевые руды. Второстепенные члены: песчаники, конгломераты. Строение формации характеризуется большой фациальной изменчивостью. Генезис руд, приуроченных к эффузивам, осадочно-экстазиационный. Мощность формации не более 500—700 м.

Кремнисто-карбонатная надформация включает кремнистую отдаленно-вулканогенную и флишоидную терригенно-известняковую формации.

Кремнистая отдаленно-вулканогенная формация является базальной. Главные члены: филлитовид-

ные, биотитовые и марганценозные кремнистые сланцы. Второстепенные члены: известняки, доломиты, карбонатные брекчии, вулканогенные породы. Градации: биотит-сланцевая (переходная зона от вулканогенно-терригенной формации) и марганценозная филлит-кремнистая. Наличие в биотит-сланцевой градации фосфатизированных пород (содержание пятиокси фосфора до 2,5%) и признаков марганценозности свидетельствует о ее перспективности на фосфориты и марганцевые руды. Породы марганценозной филлит-кремнистой градации являются вмещающими Икатское марганцевое месторождение. Источником марганца, вероятно, были продукты размыва внутригеосинклинальных поднятий и, в какой-то мере, глубинные эманиции. Мощность формации 1000—1200 м.

Флишoidalная терригенно-известняковая формация. Главные члены: карбонатные сланцы (нерастворимый остаток от 45 до 70%) и известняки. Второстепенные члены: углисто-кремнистые сланцы, доломиты, песчаники, конглобрекчии. Последние три типа пород тяготеют к низам формации и часто слабо фосфатизированы. Градации: сланцевая (ивановская свита), характерная для переходной зоны от вулканогенно-терригенной формации, и известняковая (верхняя часть икатской свиты). Стратификация ритмичная, флишoidalного типа. Мощность формации достигает 6,5—7,5 км.

Стадия максимального погружения геосинклинали. Известняковая формация (низы тилимской свиты). Главные члены: известняки. Второстепенные члены: доломиты, каолинитовые мергели, алевроитовые сланцы. Мощность формации не превышает 850 м (бассейн р. Витимкана), в северо-восточном направлении она уменьшается до 100 м (Талой-Амадатское междуречье).

Доломитовая формация (средняя и верхняя части тилимской свиты). Главные члены: доломиты. Второстепенные члены: каолинитовые аргиллиты, кварцевые песчаники, сильно ожелезненные породы, углисто-кремнистые сланцы. Градации: доломитовая (монотонный непрерывный разрез) и каолинит-доломитовая, характеризующаяся наличием древнего карста и приуроченных к нему горизонтов переотложенных продуктов кор глубокого химического выветривания. В составе последних широко развит каолинит, в некоторых пробах установлен (до 20%) диаспор. В углистых сланцах нередко отмечается фосфатизация (содержание пятиокси фосфора до 5,8%). Формация перспективна на бокситы и фосфориты. Мощность формации до 1800 м.

Стадия воздымания внутренних поднятий. Верхняя терригенная формация (якшинская свита). Главные члены: песчаники, алевролиты, углистые сланцы, известняки. Второстепенные члены: каолиновые аргиллиты, доломиты, гравелиты, конгломераты. В краевой части формации базальные горизонты залегают на закарстованной поверхности доломитов и содержат значительные количества каолинита, иногда диаспор. Здесь же установлена фосфатизация (содержание пятиокси фосфора до 2,3%). Вверх по разрезу размер обломочного материала постепенно увеличивается. Стратификация нередко флишоидная. Базальные горизонты формаций перспективны на фосфориты и бокситы. Мощность формации около 2000 м.

Раннеорогенная стадия. Нижняя молассовая формация (бурундинская свита) залегают с разрывом. Главные члены: песчаники, конгломераты, пестроокрашенные вулканогенные породы кислого состава. Мощность формации достигает 1300 м.

Орогенная стадия. Верхняя молассовая формация (багдаринская свита). Главные члены: пестроцветные алевролиты, песчаники, гравелиты. Второстепенные члены: известняки. Вверх по разрезу размер обломочного материала постепенно увеличивается. Мощность формации около 3000 м.

Г. М. ЯЦЕНКО

(Львовский университет)

О СТРАТИГРАФИЧЕСКОМ ПОЛОЖЕНИИ СЕЛЕНГИНСКОЙ СЕРИИ И ТАТАУРОВСКОЙ СВИТЫ (Восточное Прибайкалье)

В Восточном Прибайкалье, в хребтах Морском, Хамар-Дабане и Улан-Бургасы, среди полей различных по составу гранитоидов представлены «острова» полифациально метаморфизованных осадочных и вулканогенных пород. Эти породы объединяются в селенгинскую серию, подразделяющуюся на итанцинскую, бурлинскую и добатскую свиты. В итанцинской свите наряду с иными породами встречаются конгломераты, известные в низовьях р. Кики, у дер. Береговой, по рекам Поперечной и Большой Речке.