

4-55

В 74

6962



26058

**ВОПРОСЫ ГЕОЛОГИИ
ПРИБАЙКАЛЬЯ
И
ЗАБАЙКАЛЬЯ**

Выпуск 3 (5)

1968

значительное расстояние вверх в пределы ГО слоя и вблизи этой поверхности образуется сложная «скрещенная» минерализация. Особенности оруденения в вертикальном разрезе «гранитного» слоя отражаются в горизонтальном разрезе на уровне дневной поверхности: в блоковых выступах ДМ слоя преимущественно распространена золото-полиметаллическая и полиметаллическая минерализация, в блоках, где развит ГО слой, — редкометалльная и оловянно-вольфрамовая. Зоны полиметаллической минерализации как бы «ныряют» на глубину в блоках развития ГО слоя и появляются вновь в пределах выступов ДМ слоя.

Этим и обуславливается сложное распределение месторождений различных типов в современном эрозионном срезе.

А. Н. БУЛГАТОВ

(Бурятское геологическое управление)

О НИЖНЕЙ ГРАНИЦЕ ГЕОСИНКЛИНАЛЬНЫХ ФОРМАЦИЙ БАЙКАЛИД В БАЙКАЛЬСКОЙ ГОРНОЙ ОБЛАСТИ

Согласно Л. И. Салопу нижняя граница геосинклинальных формаций байкалид наблюдается на южном склоне Северо-Муйского хребта (бассейн р. Парамы). Указанный автор, а также А. К. Мейстер, Н. П. Михно, В. Т. Григоров и другие считали, что по рекам Самокуту и Булунде на кристаллических известняках архея трансгрессивно и с угловым несогласием залегают породы парамской подсерии, состоящие из метаморфизованных конгломератов, песчаников, алевролитов, кристаллических известняков, туфогенных пород, кислых, средних и основных эффузивов (самокутская свита), кристаллических известняков с прослоями туфогенных пород, биотит-хлоритовых сланцев, алевролитов, кислых, средних и основных эффузивов (булундинская свита). На них согласно и с постепенными переходами лежат кислые и основные эффузивы с прослоями метаморфизованных песчаников, алевролитов, туфитов и кристаллических известняков, которые были присоединены к киянской подсерии.

Следует отметить, что непосредственного контакта между кристаллическими известняками и залегающими стратиграфически выше конгломератами и песчаниками

предыдущие исследователи не наблюдали, так как они отделены друг от друга гранитным телом. Однако присутствие в составе гальки конгломератов кристаллических известняков и гранитов позволило утверждать, что конгломераты самокутской свиты являются базальными для более молодого раннепротерозойского комплекса осадков.

В последние годы в бассейнах Парамы и ее притоков Самокута, Булунды, Аку (Саку), а также Крутого (левого притока Витима) проведены крупномасштабное геологическое картирование, тематические исследования и составлен ряд геологических разрезов.

Для отложений, развитых в рассматриваемом районе, маркирующей является толща кристаллических известняков с прослоями парасланцев (булундинская свита), которая почти непрерывно прослеживается от р. Самокута на юго-западе (включая кристаллические известняки, обнажающиеся по Самокуту и относимые нашими предшественниками к архею) до р. Крутого на северо-востоке. Наиболее широко эта толща развита в среднем течении Булунды. На кристаллических известняках булундинской свиты с размывом, но без структурного несогласия залегает толща полимиктовых конгломератов, гравеллитов, метаморфических терригенных и терригенно-карбонатных сланцев, метапесчаников, известняков и кислых эффузивов (самокутская свита). Непосредственный контакт между ними наблюдали на левом водоразделе Булунды, в между-речье Булунды и Крутого и верховье Крутого. Наиболее широкое распространение эта толща получила в между-речье Булунды, Крутого и Витима, а также в среднем течении Самокута.

Нижний контакт маркирующей толщи кристаллических известняков, соотношения ее с нижележащими стратифицированными образованиями непосредственно изучить не удалось. Эта толща всюду контактирует с гнейсовидными гранитами и мигматитами, содержащими ксенолиты биотитовых, биотит-роговообманковых и эпидот-роговообманковых сланцев. Но простираение последних согласное с простираением кристаллических известняков.

В среднем течении рек Парамы и Аку (Саку) распространена толща серицитовых, серицит-хлоритовых, серицит-хлорит-карбонатных сланцев с прослоями метапесчаников и кислых эффузивов, которую можно отнести к акунской свите. Структуры, образованные породами этой толщи, имея север-северо-восточное и северо-восточное

простираются, прослеживаются от р. Парамы до между-
речья Аку (Саку) и Самокута. Здесь, а также далее к се-
веро-востоку в верховьях рек Самокута, Булунды и Кру-
того развиты биотитовые, биотит-роговообманковые и дру-
гие кристаллические сланцы, мигматиты и согласные тела
гнейсовидных гранитов. Простирающиеся структур сланцев и
мигматитов северо-восточное, т. е. совпадает с общей
структурой осадочно-метаморфических пород, распростра-
ненных в бассейне р. Парамы.

Отложения акунской свиты, распространенные в сред-
нем течении Парамы и Аку (Саку), можно отнести к геосин-
клинальной песчано-сланцевой (или сланцевой) форма-
ции. Считаю возможным предположить, что породы слан-
цевой формации в зонах высокого метаморфизма и грани-
тизации превращены в кристаллические сланцы и мигма-
титы и она перекрывалась геосинклинальной известняко-
вой формацией (булундинская свита). Залегающие с раз-
мывом на породах известняковой формации отложения са-
мокутской свиты, состоящие из конгломератов, гравеллитов,
песчаников, сланцев, известняков и кислых эффузивов,
с долей условности можно отнести к молассовой форма-
ции. Более уверенному отнесению к последней про-
тиворечит установление в средней части разреза горизон-
тов известняков и пачек тонкого переслаивания карбонат-
ных и карбонатно-терригенных пород (карбонатно-флише-
вых отложений). Молассовая формация отлагалась в проги-
бе, который формировался, по-видимому, в самом начале
эпигеосинклинального орогенного этапа развития геосин-
клинальной системы. С северо-запада и юго-востока этот
прогиб был ограничен геоантиклиналями, с которых по-
ступал обломочный материал. Окончательная или завер-
шающая складчатость проявилась после образования мо-
ласс.

Таким образом, отложения, распространенные в бас-
сейне р. Парамы, связаны между собой структурно, но ус-
тановленный перерыв в осадконакоплении между образо-
ваниями пород булундинской и самокутской свит, их фор-
мационный состав не дают права относить первые к ар-
хейю, вторые считать самыми ранними геосинклинальными
образованиями байкалид в пределах Байкальской горной
области. По моему мнению, осадочные формации изу-
ченного района образовались в связи с геосинклинальным
и эпигеосинклинальным орогенным этапами развития бай-
кальской (протерозойской) геосинклинальной системы.