

О ВОЗРАСТЕ РУДОВМЕЩАЮЩИХ ПОРОД БАРАНОВСКОГО
ПОЛИМЕТАЛЛИЧЕСКОГО ОРУДЕНЕНИЯ
В КОЛЫВАНЬ-ТОМСКОЙ СКЛАДЧАТОЙ ЗОНЕ

П. Н. ПАРШИН, Л. Н. КРАЕВСКАЯ

(Представлена профессором А. М. Кузьминым)

Барановское полиметаллическое оруденение находится в пределах Западной части д. Бараново в верховьях рч. Власково правого притока р. Пача. Предыдущими исследователями (в частности, В. Ф. Лоскутовым) структурное положение описываемого участка рассматривалось как антиклиналь ССВ простираения с выходом на дневную поверхность из-под песчано-глинистых сланцев пачинской свиты (D_2-3) подстилающих последние эффузивно-осадочных образований митрофановской свиты живетского яруса.

Составленный нами в 1963 году разрез по рч. Власоко (рис. 1) не подтвердил наличие антиклинальной структуры в районе д. Бараново. Обнаженные у восточной ее окраины (снизу вверх) сероцветные

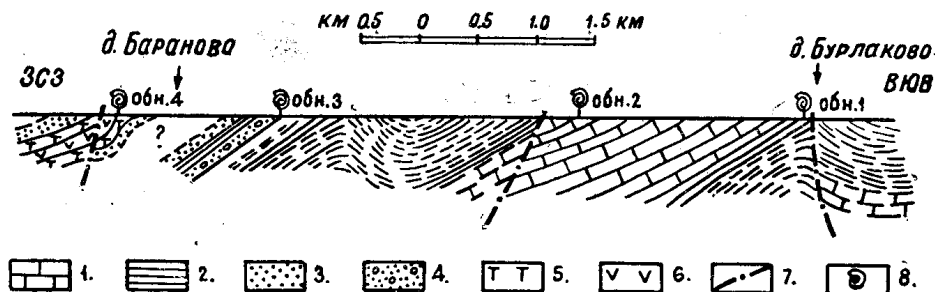


Рис. 1. 1. Известняки $D_2^2 = D_3^1$. 2. Песчано-глинистые сланцы пачинской свиты D_2-3 . 3. Песчаники. 4. Гравелиты. 5. Туфы кислого и смешанного состава. 6. Диабазовые порфириты барановской толщи D_2^2 . 7. Разломы. 8. Фауна

Примечание: прерывистыми знаками показано предполагаемое распространение литологических разностей

пиритизированные плотные известняки, гравелиты, глинистые сланцы и зеленоцветные туфопесчаники с гнездами пирита и повышенным содержанием меди (обн. 3) имеют западное падение под углом 40° , т. е. нормально налегают на сероцветные глинистые и песчано-глинистые сланцы пачинской свиты, развитой восточнее этого обнажения.

В гравелитах нами была отобрана фауна криноидей, определенная Ю. А. Дубатовой как *Anthinocrinus ex gr. florens* Yelt. 1 *A. florens* Yelt.; *Hexacrinites* (?) *ex gr. humilicarinatus* Yelt.

Отбор фауны в этом обнажении осложняется невозможностью получения скола образцов по напластованию, разбитому рассланцовкой под углом 30°.

Далее на запад на расстоянии 600 метров нет никаких признаков моренных пород.

У западной окраины д. Бараново обнажается эффузивно-осадочная толща (обн. 4), смятая во флексурную складку, осложненную разломом. Здесь обнажаются (снизу вверх):

1. Зеленоцветные песчано-глинистые сланцы, подобные верхнему слою обн. 3, переходящие вверх по разрезу в светлые окварцованные алевролиты, 10 м.

2. Переслаивание туфопесчаников, туфоконгломератов, альбитофиринов и альбитизированных серицит-хлоритовых сланцев, (рудовмещающая толща), до 100 м.

3. Диабазовые порфириты с шестиметровым прослоем песчано-глинистых сланцев и туфопесчаников с обильным содержанием плохо сохранившейся фауны и флоры. Общая мощность описываемой толщи до 25 м.

Далее на запад на расстоянии 100 м наблюдаются высыпки альбитофиринов, диабазовых порфиритов и выходы окварцованных алевролитов с западным падением под углом 40°, которыми заканчивается прослеживание выходов коренных пород на дневную поверхность.

Собранная нами в 1964 году из пачки 3 фауна, по заключению Л. Н. Краевской, содержит *Schizophoria* cf. *praeimpressa* N. ядро; *Cyrtospirifer* ex gr. *archiaci* Murch., часть ядра со скульптурой; *Cyrtospirifer* sp., несколько отпечатков большого и среднего размера, сходные с *C. sulcifer* Н. С. Последний вид в типичном проявлении характерен для сульфидероносных слоев фамена в Казахстане. Типичные представители *Schizophoria praeimpressa* впервые установлены в мейстеровских слоях того же яруса Д. В. Наливкиным Ю. А. Дубатовой определены криноидеи: *Pentagonocyclicus* sp. 2, *Pentagonocyclicus* sp. 5. (Возраст предположительно Д₂).

На основании этих определений возраст рудовмещающих пород Барановского полиметаллического оруденения мы определяем как верхнедевонский (возможно даже этрен).

В свете вышеописанных данных расширяется до фаменского яруса включительно возрастная диапозон девонских образований, перспективных на полиметаллическое оруденение в Колывань-Томской складчатой зоне; ранее в этом регионе перспективными считались лишь отложения не моложе среднего девона.

В заключение необходимо дать краткое обоснование возраста отложений пачинской свиты, подстилающих вулканогенноосадочную барановскую толщу.

В практике геологического картирования на территории Колывань-Томской складчатой зоны принято пачинской свите присваивать индекс Д₃. Такого же возраста эти осадки считал и А. В. Тыжнов (1941), впервые выделивший их под названием «пачинская толща», а развитые в нижней части свиты рифогеновые известняки («яшкинский известняк» по А. В. Тыжнову) занимают несколько неопределенное в цитируемой работе возрастное положение, хотя и описываются с образованиями, которые ныне объединяются в пачинскую свиту.

В составе яшкинского известняка А. В. Тыжновым описываются две разности. К первой относятся светло-серые мраморизованные известняки (по нашему предположению, их продолжением на юг является обн. 2 приведенного в данной статье разреза), ко второй разности относятся более темные также мраморизованные известняки, в составе которых

Б. Б. Чернышовым по сборам Л. Н. Краевской 1940 года определены: *Alveolites mailieuxi* Lecompte; *A. suborbicularis* Lam; *Heliolites polymorpha* Goldf.; *Amphypora* sp.; *Pachypora* sp. Crinoidea. Возраст более вероятен как Д₂.

Известняки второй разновидности на юг к д. Бурлаково по нашим данным фациально переходят в глинистые сланцы, из которых В. Ф. Лоскутовым приводится список фауны (определения З. Ф. Пивоваровой): *Thamnopora nicholsoni* Frech; *Alveolitella polenovi* Petz; *Cornites fascicularis* Radugin. Возраст живецкий.

Таким образом, возрастное расчленение отложений пачинской свиты требует дальнейших полевых исследований. До проведения таких работ возраст всей пачинской свиты следует принимать как Д₂₋₃.

ЛИТЕРАТУРА

1. А. В. Тыжнов. Геологическое описание северной части Кузбасса и проблема ее нефтеносности. Вестн. ЗСГУ, № 4, 1941.
