

(рис. 1). Данная пачка представлена аргиллитами с прослоями алевролитов и (реже) песчаников. Окраска пород серая, темно-серая, зеленовато-серая. Они слагают нижнюю часть высокого склона долины р. Ай и прослеживаются в южном направлении, почти по простиранию, на расстоянии 100–120 м.

Терригенная пачка пород находится «в окружении» доломитов, но контакты ее с ними не видны. Доломиты хорошо обнажены в скале «Улин Камень», их щебенка и небольшие коренные выходы прослеживаются в верхней части склона долины Ая над терригенными породами, а далее к югу от обнажения последних — по всему склону.

В двух образцах из рассматриваемой пачки, отобранных с близкого стратиграфического уровня, нами были найдены акритархи. Большую часть комплекса их составляют мелкие округлые оболочки, шагреновые или гладкие, со складками смятия — *Leiosphaeridia*, *Trachysphaeridium*. Такие формы имеют довольно большой диапазон стратиграфического распространения, но вместе с ними присутствуют представители родов *Veryhachium*, *Baltisphaeridium*, *Micrhystridium*, *Leiofusa*, *Deunffia*, *Domassia*. Это позволяет с наибольшей вероятностью отнести вмещающие породы к силуру.

На первый взгляд могут показаться противоречащими одна другой датировки (по разным группам органических остатков) карбонатных и терригенных пород, считающихся авзянской и (или) саткинской свитами. В действительности же дело в том, что терригенные отложения у «Улина Камня» не имеют отношения, в смысле возраста, ни к одной из названных свит.

Они слагают экзотический блок, скорее два небольших блока, один из которых в обнажении, а второй вскрыт

скважиной №39. В пользу наличия двух отдельных блоков свидетельствуют разные гипсометрические отметки терригенных пород (в обнажении и в скважине), различия их литологического состава и ассоциаций акритарх.

Приведенные данные наглядно иллюстрируют сложное тектоническое строение фрагмента зоны сочленения Башкирского мегантиклинория с Предуральским краевым прогибом в районе г. Кусы. Большую роль здесь играют разрывные нарушения, надвиги, присутствуют экзотические блоки пород, что нередко приводит к ошибочным стратиграфическим построениям.

Очевидно, к более северной части той же зоны, за пределами рассматриваемой территории, приурочен крупный блок ордовикских и силурийских пород, залегающий среди среднекаменноугольных образований на междуречье рек Ураим и М. Ургала. Породы ордовика были датированы там фауной, а силура — фауной [3] и акритархами, выявленными одним из авторов настоящей статьи.

Литература: 1. Камалетдинов М. А., Казанцев Ю. В., Казанцева Т. Т. и др. Геология и перспективы нефтегазности Урала. М.: Наука, 1988. 240 с. 2. Крылов И. Н., Сергеев В. Н. Рифейские микрофоссилии Южного Урала в районе г. Куса // Стратиграфия, литология и геохимия верхнего докембрия Южного Урала и Приуралья/БФАН СССР. Уфа. 1986. С. 95–109. 3. Смирнов Г. А., Засядчук И. М., Камалетдинов М. А., Камалетдинов Р. А. К стратиграфии ордовика и силура Уфимского амфитеатра // ДАН СССР. 1963. Т. 148. № 1. С. 176–178. 4. Стратиграфические схемы Урала (докембрий, палеозой). Екатеринбург: Роскомендра, ИГиГ УрОРАН, 1993.

О. В. Артюшкова, В. А. Маслов

О ВЫДЕЛЕНИИ БАЙМАК-БУРИБАЙСКОЙ СВИТЫ НА СЕВЕРЕ МАГНИТОГОРСКОЙ МЕГАЗОНЫ

Работами в рамках темы по палеонтологическому исследованию палеозойских вулканогенных комплексов в пределах листа N-40-XVIII впервые обосновано выделение вулканитов, одновозрастных баймак-бурибайской свите.

Они установлены на участке севернее д. Абзаково и представлены недифференцированными базальтами [Анисимов и др., 1983 г.] с прослоями и пачками красных слоистых яшм. И. С. Анисимовым и др. [1983 г.] эти образования закартированы как карамалыташская свита. Б. М. Садрисламов [1978 г.] считал их более древними и относил к низам ирендыкской свиты. Позднее им высказывалось мнение, что базальты, развитые на участке между дд. Абзаково и Вознесенка, должны сопоставляться с баймак-бурибайской свитой.

Толща базальтов, ассоциирующих с многочисленными прослоями красных яшм, неплохо обнажена в 1 км севернее д. Абзаково. Слоистые яшмы приурочены к нижней

части разреза, и в них устанавливается западное падение. Нижний (восточный) контакт тектонический, фиксируется зоной меланжа с многочисленными телами нижнедевонских известняков. Верхняя граница с вышележащими образованиями, по нашим данным, согласная. На широте высоты 582,8, в 250 м западнее дороги можно наблюдать, как на базальтах залегают маломощная (5–7 м) пачка красных яшм, имеющая падение $280^\circ \angle 40^\circ$. На яшмах залегают базальтовые порфириты и их туфы. Слоистых пород почти нет. Местами в них появляются очень тонкие прослойки (1–2 см) туфоалевролитов, по которым удается измерить очень пологое (5–10°) западное залегание вышележащего комплекса пород.

В нижней части разреза в яшмах на безымянной высотке, расположенной в 0,5 км по аз. 122° от вершины горы с отметкой 582,8, собраны отпечатки конодонтов *Pandorinellina sp.*, *Polygnathus cf. costatus patulus Klapper*, *Pol. cf. linguiformis bultyncki Weddige* (точка 0833) (рис. 1).

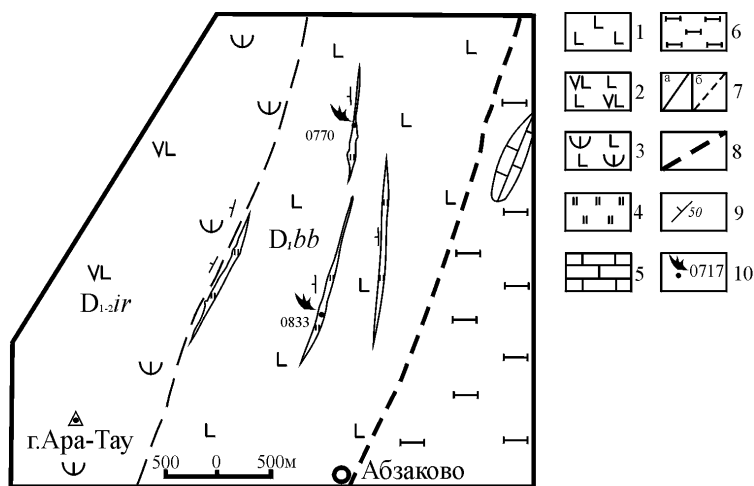


Рис.1. Схематическая геологическая карта района д. Абзаково.
Составил Маслов В. А.

Условные обозначения: 1 – базальты; 2 – пироксен-плагиоклазовые базальты и андезитобазальты; 3 – туфы базальтов и андезитобазальтов с редкими прослоями лав и туфитов; 4 – кремнистые сланцы; 5 – известняки; 6 – гипербазальты; 7 – граница между разновозрастными подразделениями: а) достоверные, б) предполагаемые; 8 – тектонические нарушения предполагаемые; 9 – элементы залегания; 10 – места находок конодонтов

Севернее в 1,8 км на вершине горы с отметкой 582,1 в точке 0770 найдены *Pandorinellina aff. optima postexcelsa Wang et Ziegler*; *Polygnathus aff. gilberti Bardashev*, *Pol. cf. linguiformis bultyncki Weddige*, *Pol. cf. serotinus Telford*.

Комплексы конодонтов из обеих точек характерны для верхней части эмского яруса. Несмотря на то, что все формы в комплексах конодонтов даны в открытой номенклатуре (это связано с малым количеством экземпляров и небезупречной сохранностью), можно определенно утверждать, что собранный материал отличается от карамалыташского комплекса присутствием, в первую очередь, представителей рода *Pandorinellina*, меньшим видовым разнообразием и совершенно другим набором платформенных элементов. По имеющимся данным корреляция этой толщи с карамалыташской свитой не корректна.

Мощность базальтов в данном разрезе составляет 500–700 м.

Факт открытия баймак-бурибайской свиты в Вознесенско-Присакмарской зоне требует своего дальнейшего осмысления и подтверждения в более северных районах, и в первую очередь, на площади листа N–40–XII.

Т. Т. Казанцева, Р. Б. Бобохова, С. А. Газизова

О ВЕРХНЕЙ ВОЗРАСТНОЙ ГРАНИЦЕ ЗИЛАЙРСКОЙ СВИТЫ НА ЮЖНОМ УРАЛЕ

Одним из дискуссионных вопросов стратиграфии палеозоя Урала является возрастная диагональ зилайрской свиты. В недалеком прошлом он оценивался в интервале фаменский ярус верхнего девона — нижнетурнейский подъярус нижнего карбона. В настоящее время верхний возрастной предел свиты склонны ограничивать концом верхнего девона.

Некоторую ясность в решение этой проблемы могут внести материалы изучения нижнетурнейских отложений, полученные нами на территории центральной части Магнитогорского синклиория. Здесь, на правом берегу руч. Тырки, в 0,7 км южнее деревни Гусево, выше ритмов из полимиктовых песчаников, алевролитов и аргиллитов согласно располагается толща с преобладанием в ритмах известняков и известковых песчаников, охарактеризованная фауной фаменского яруса верхнего девона – нижнетурнейского подъяруса нижнего карбона. В хорошо обнаженном разрезе снизу вверх залегают:

Песчаники, переслаивающиеся с аргиллитами. Мощность прослоев песчаников от 0,15 до 0,5 м, аргиллитов — 0,15–0,25 м. Песчаники полимиктовые, зелено-серого цвета, среднезернистые. Кластический материал полуокатан. Он представлен обломками бурого стекла,

хлорита, глинисто-кремнистых пород, реже кварца и полевого шпата. Цемент глинисто-хлоритовый, контактово-порového типа. Аргиллиты зеленовато-серой окраски, иногда со скорлуповатой отдельностью. Слои залегают под углом 40° с азимутом падения 310°. Мощность 20 м. Т.н. 1783, сл. I (Рис.).

Известняки песчано-глинистые, серого и темно-серого цвета, органогенно-детритовые. Песчаный материал среднезернистой фракции, слабо окатан и неокатан. Представлен хлоритом, бурым вулканическим стеклом, реже плагиоклазом. Из органических остатков наблюдаются обломки криноидей, мшанок, водорослей *Kamaena* и *Girvanella*. Мощность 1 м. Т.н. 1783, сл. II.

Переслаивание песчаников полимиктовых, зелено-серого цвета, среднезернистых, с базальным карбонатным цементом (мощность слоев около 10 см), с известняками песчаными и аргиллитами зелено-серыми, скорлуповатыми, с мелким растительным детритом (мощность от 0,3 до 0,6 м). Известняки коричнево-серой окраски, с мелкогустковой текстурой. Органические остатки плохой сохранности. Элементы залегания слоев: аз. падения 314°, угол 30°. Мощность 18 м. Т.н. 1783, сл. III.