



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 туффитов; 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 ЗИЛАЙСКОЙ СВИТЫ НА ЮЖНОМ УРАЛЕ

Одним из дискуссионных вопросов стратиграфии палеозоя Урала является возрастная диапозон зилайской 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-порового 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.



Рис. Геологический разрез по породам нижнетурнейского подъяруса нижнего карбона (в 0,5 км южнее д. Гусево)

Переслаивание аргиллитов зеленых с известняками песчаными коричневатой-серой окраски и с известняками глинистыми, серыми. Мощность прослоев известняков 5–10 см, аргиллитов — 0,3–0,4 м. Известняки глинистые, комковатой текстуры. Комки состоят из глинистого и карбонатного криптокристаллического материала. Цементирует комки и органику мелкокристаллический кальцит. Из органических остатков определены фораминиферы: *Tournayella cf. discoidea* Dain, *Endothyra cf. latispiralis* Lip., *Earlandia sp.*, *Spinoendothyra spinosa* (Lip.), водоросли *Kamaena* и *Girvanella*. Перечисленная микрофауна характерна для турнейского яруса нижнего карбона. Элементы залегания слоев: угол 30°, азимут падения 315°. Мощность 7 м.

Известняки темно-серые, афанитовые, среднеплитчатые (h плиток 7–10 см). Содержат прослои песчаных известняков серой окраски.

Известняки сгустковые, органогенно-детритовые. Сгустки, состоящие из глинисто-карбонатного криптокристаллического материала, и органические остатки сцементированы мелко-среднекристаллическим кальцитом. Количество сгустков около 50%, размер их 0,2–0,3 мм. Из органических остатков наблюдаются фораминиферы, обломки остракод, криноидей, брахиопод. Фораминиферы характеризуют D₃fm–C₁t (лытвинский горизонт, отнесенный к фамену по новой субрегиональной стратиграфической схеме) и представлены: *Septatournayella rauserae* Lip., *Archaeosphaera minima* Sul., *Bisphaera irregularis* Bir., *Quasiendothyra (?) sp.*, *Parathuramina suleimanovi* Lip. Кроме того, отмечены водоросли *Kamaena*, *Girvanella*, *Menselina (?) clathrata* Antr. В известняках песчаных клас- тический материал крупно-среднезернистый, слабо окатан. Количество его 35–40%. Представлен он обломками кварца, плагиоклаза, кремнистых и кремнисто-глинистых пород, мелкокристаллических известняков, эффузивов кислого и среднего составов. Из органических остатков наблюдаются криноидеи, редко фораминиферы плохой сохранности, остракоды, брахиоподы. Мощность 40 м. Т.н. 1784, сл. V.

Известняки коричневатой окраски и темно-серые, прослоями обломочные. В обломках отмечаются, кроме известняков, полимиктовые зелено-серые песчаники. Изредка встречаются прослои зелено-серых аргиллитов,

тонкоплитчатых, с мелким растительным детритом на плоскостях слоистости. Слои залегают под углом 20° с азимутом падения 300°. Мощность 37 м. Т.н. 1784, сл. VI.

Видимая мощность хорошо обнаженной части разреза составляет 123 м.

Микрофауна гумеровского горизонта фаменского яруса верхнего девона – нижнетурнейского подъяруса нижнего карбона встречена в нескольких обнажениях известняков описываемой толщи, а также расположенных в непосредственной близости к изучаемому разрезу, где в спикуловых известняках определены фораминиферы: *Septatournayella rauserae* Lip., *Quasiendothyra communis* Raus., *Bisphaera irregularis* Bir., *Parathuramina suleimanovi* Lip., *Parathuramina cushmani* Sul., *Cribrosphaeroides (?) simplex* Reitl., *Endothyra radiata* Mal., *Endothyra sp. latispiralis* Lip., *Parathuramina cushmani* Sul. и др.

Верхняя часть карбонатно-терригенной толщи обнажена западнее и южнее д. Гусево. Здесь в комковатых, частично окремнелых известняках встречены фораминиферы: *Chernyshinella cf. glomiformis* (Lip.), *Septatournayella sp.*, *Chernyshinella glomiformis* (Lip.), *forma minima* Lip., *Endothyra latispiralis* Lip., *Spinoendothyra cf. spinosa* Lip., которые характеризуют верхнетурнейские отложения.

Перечисленная фауна во всех приведенных случаях определена В. П. Мальцевой. При консультации В. В. Архиповой, а затем Е. И. Кулагиной сделано заключение о возрасте вмещающих отложений в соответствии с современными региональными стратиграфическими схемами.

Флишевый характер описанных отложений, как и всей зилаирской свиты в целом, постепенный переход между фаменской и нижнетурнейской частями разреза, общность состава клас- тического материала в ритмах терригенных и терригенно-известняковых отложений позволяют высказать мнение о преждевременности изменения верхней возрастной границы описываемой свиты. К тому же, это следует из известного положения о том, что флишевая формация завершает развитие каждого тектонического цикла [1 и др.], после чего должна произойти определенная структурная перестройка, которой, однако, здесь не наблюдается.

Литература: 1. *Казанцева Т. Т.* Тектонические циклы и формационные ряды / БФАН СССР. Уфа. 1983. 37 с.