

P.M. Иванова

УРАИМСКИЙ ТИП РАЗРЕЗА БАШКИРСКОГО ЯРУСА ЗАПАДНОГО УРАЛА

Этот тип разреза развит в южной части Уфимского амфитеатра, от широты г. Нижние Серги до р. Ая. Он представляет восточные фации башкирского яруса и слагается преимущественно терригенными породами: переслаивающимися песчаниками и аргиллитами, конгломератами, известняковыми брекчиями. Значительную часть последовательности в нижней части составляют также мергели, пелитоморфные, дегритовые и песчанистые известняки.

В указанной части Уфимского амфитеатра полного разреза башкирского яруса не наблюдалось, что связано, с одной стороны, с напряженной тектоникой, а с другой - со слабой обнаженностью этой части территории западного склона в целом. Описываемый ниже разрез составлен из серии достаточно надежно скоррелированных изолированных выходов, наиболее представительные выявлены по р. Урайм, от которой происходят названия типа разреза (1) и одноименной свиты (3). Башкирские отложения ураймского типа развиты также в верхнем течении р. Уфы у деревень Новоуфимка, Шокурово, Шемаха.

По р. Урайм и ее притокам нами описаны почти два десятка небольших карьеров и обнажений в окрестностях деревень Бозово, Холонино, Котова, Постникова (см. схему), что позволило восстановить разрез яруса и расчленить его по фораминиферам на горизонты стандартной шкалы

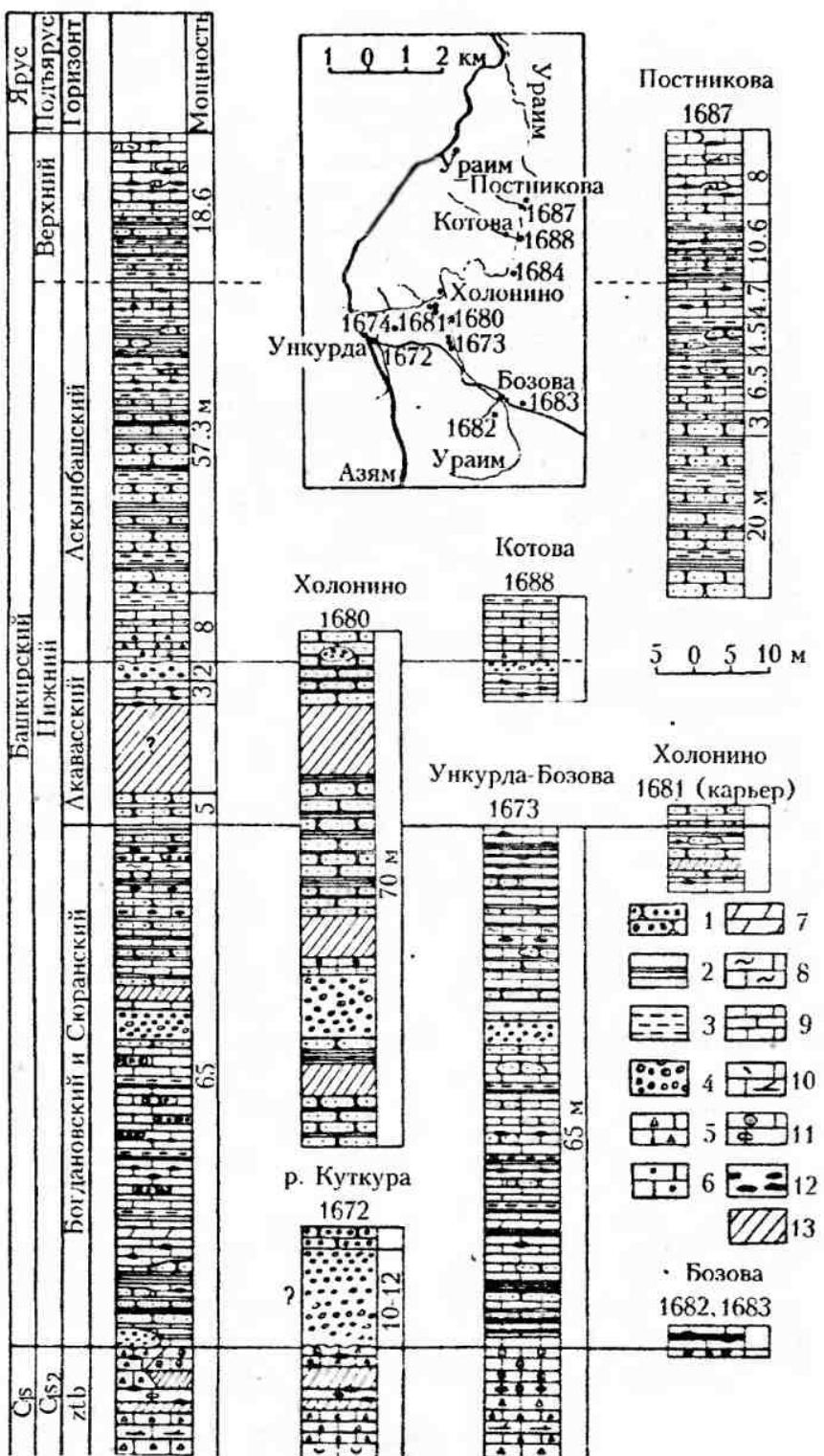


Схема расположения изученных разрезов башкирского яруса и стратиграфические колонки важнейших из них на р. Ураим. Слева - сводный стратиграфический разрез ураимской свиты.

1 - полимиктовый песчаник и гравелит; 2 - аргиллит; 3 - алевролит; 4 - мелкогалечный конгломерат, конглобрекция; 5 - известняковая брекчия; 6 - песчаник; 7 - мергель; 8 - глинистый известняк; 9 - пелитоморфный известняк; 10 - дегритовый и водорослевый известняк; 11 - криноидный и фораминиферовый известняк; 12 - линзы и желваки кремня; 13 - закрытые интервалы разреза

(снизу): богдановский, сюранский, акавасский и аскынбашский, составляющие нижнебашкирский подъярус. Неполный разрез верхнебашкирского подъяруса с фузулинидами *Pseudostaffella ex gr. subquadrata* Grozd. et Leb. и *P. cf. topilini* (Putrja) изучен у д. Постниково.

Для примера приведем описание части ураимской свиты на правом берегу р. Ураим, против заимки Котова (снизу):

1. Пелитоморфный темно-серый известняк с кремнями 3,0 м.
2. Средне- и мелкогалечный известняковый конгломерат с криноидеями и колониями *Chaetetes* 1,5 м.
3. Известняковая брекчия 3,4 м.
4. Пелитоморфный известняк 1,6 м.
5. Зеленовато-серый полимиктовый песчаник 1,0 м.
6. Толстослоистый пелитоморфный известняк 2,4 м.
7. Сланцеватый аргиллит 1,9 м.

Конгломерат (слой 2) состоит из плохо окатанных обломков известняка богдановского и сюранского горизонтов; в одной гальке определена *Pseudostaffella antiqua* (Dutk.). Возраст конгломератов можно принять как акавасский.

В брекчированных известняках (слой 3), кроме обычных эозтаффелл, глобивальвулины и архедисциды, определены единичные *Pseudostaffella cf. paracompressa extensa* Saf., *P. ex gr. antiqua* (Dutk.), а в кровле слоя - *P. ex gr. subquadrata* Grozd. et Leb., что может свидетельствовать о более высоком, чем акавасский, возрастном уровне вмещающей породы - аскынбашском горизонте.

Песчано-глинистые породы в одних случаях преобладают в разрезе, в других - включены в виде пачек и прослоев среди карбонатных пород; обычно терригенные породы лишены органических остатков. Известняки свиты принадлежат к двум типам: детритовым и пелитоморфным. Чаще встречаются пелитоморфные известняки без органических остатков; детритовые известняки с примесью песчаного материала обычно содержат богатую микрофауну.

Пелитоморфные известняки образуют пачки мощностью от 2-3 до 10-30 м, которые могут прослеживаться на несколько километров и служат хорошими маркерами при картировании. Детритовые известняки залегают среди терригенных пород в виде линзовидных тел и прослоев, мощность которых сильно изменяется по простиранию.

У д. Шемахи ниже устья р. Дубовки составлен следующий разрез (снизу):

1. Темно-серые слоистые с многочисленными конкрециями черных кремней пелитоморфные и песчанистые известняки без органических остатков 30 м.
2. Разнозернистые полимиктовые песчаники с прослойями гравелитов, с пачками (до 5 м мощностью) пелитоморфных и песчанистых известняков. В обломках известняка определены фораминиферы: ирландии, хаплофрагмины, эндотиры, эозтаффеллы, а также *Plectostaffella mira* (Raus.), *Ps. ex gr. antiqua* (Dutk.), астеро- и неоархедискусы, глобивальвулины, водоросли: *Beresella polyramosa* Kul., *Ungdarella uralica* Masl. Возраст фораминифер из обломков известняка – раннебашкирский 25 м.

3. Пелитоморфные темно-серые слоистые известняки с прослойями аргиллитов и глинистых известняков; есть «мелкие» фораминиферы; мощность 35 м.

Далее, вниз по р. Уфе в районе д. Шокурово, на правом берегу (в 0,5 км к юго-западу от лесничества) обнажена гривка валунно-галечных известняковых конгломератов; 88% выборки валунов и галек составляют известняки сюранского и акавасского горизонтов; 12% - нижнекаменноугольные известняки. Предполагается раннебашкирский возраст конгломерата, хотя не исключается и позднебашкирский. Самыми молодыми формами среди фораминифер являются миллереллы, *Pseudostaffella antiqua* (Dutk.) и ее подвиды, *P. varsanofievae* Raus., *P. sofronitzkyi* Saf. Мощность конгломерата 1 м.

В 2 км восточнее пос. Новоуфимки, на правом берегу р. Уфы разрез начинается брекчиями башкирского яруса, залегающими на массивных серпуховских известняках с водорослями *Kulikia panderosa* R. Ivan., *Fasciella kizilia* R. Ivan.

Известняковая брекчия содержит прослои грубозернистого известнякового песчаника и гравелита; в их обломках определены микрофауна и водоросли серпуховского яруса нижнего карбона: форшии, литутубеллы, глобоэндотиры, омфалотисы, эндотиры, медиокрисы, *Eostaffella postproikensis* Vdov., *E. mosquensis* Viss., мелкие палеотектулярии, архедисциды, астероархедискусы, *Rugosoarchaediscus akchimensis* (Grozd. et Leb.), *Howchinia gibba* (Moell.), *H. subplana* (Brazhn. et Vdov.), разнообразные водоросли: *Tubus agapovensis* R. Ivan., *Donezella lutugini* Masl., *Fasciella kizilia* R. Ivan., конинкопоры. Видимая мощность толщи 45 м.

К северу подобная брекчия обнажена в небольших выходах на р. Иволге - правом притоке

р. Демида. Сложена она плохо сортированными обломками рифогенного, органогенного, пелитоморфного и доломитизированного известняка с инкрустациями. Возраст обломков - от позднедевонских до позднесерпуховских с преобладанием (до 70%) последних. В серпуховских обломках чаще остальных встречаются водоросли - фасциеллы и фрустулаты, мелкие фораминиферы: медиокрисы, *Plectostaffella schwetzowi* (Gan.), *Endotaxis planiformis* Brazh., *Globivalvulina parva* N. Tscher., *Howchinia gibba minima* Vdov., архедискусы. Возраст брекчии на этом основании принимается раннесюранским, так как в цементе отсутствуют псевдоштаффеллы. К северу и югу от описанной зоны полоса развития башкирских отложений ураимского типа срезается современной эрозионной поверхностью и нигде больше не прослеживается.

Таким образом, нам впервые удалось восстановить здесь разрез башкирского яруса и расчленить его по фораминиферам на два подъяруса и горизонты стандартной шкалы.

Список литературы

1. Иванова Р.М., Чувашов Б.И. Башкирский ярус Симской мульды (западный склон Южного Урала) // Стратиграфия. Геологическая корреляция. М., 1993. Т.1. №1, С. 76-86.
2. Наливкин В.Д. Стратиграфия и тектоника Уфимского плато и Юрзано-Сылвинской депрессии. // Гостоптехиздат, Ленинград, 1949.
3. Смирнов Г.А. Уфимский амфитеатр. Ч. 1. Стратиграфическое описание. Свердловск, УФ АН СССР, 1956.