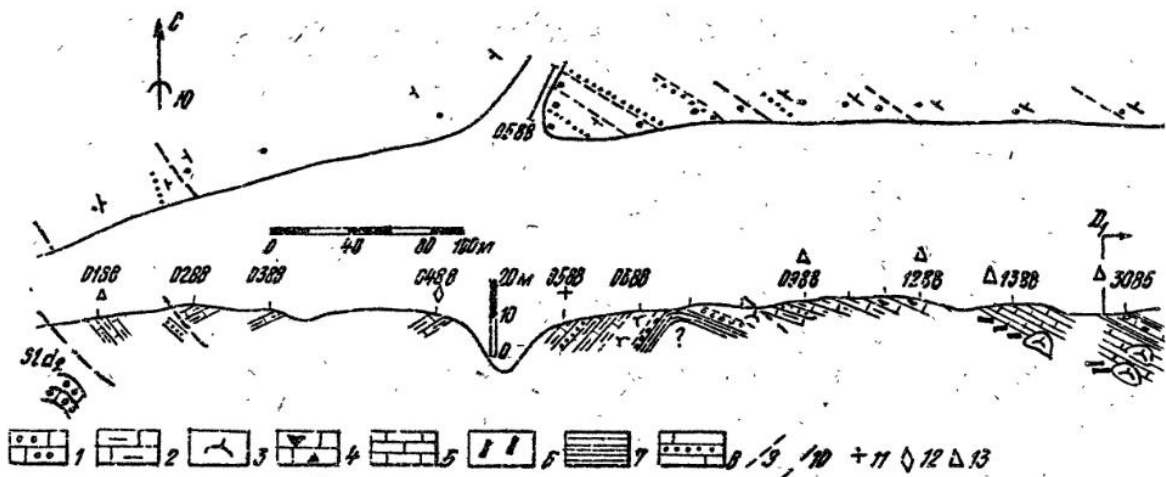


А.З.БИКБАЕВ, М.П.СНИГИРЕВА

НОВЫЕ ДАННЫЕ ПО СТРАТОТИПИУ ТАБУСКИНСКИХ СЛОЕВ  
(ПРЖИДОЛИЙ) В ЦЕНТРАЛЬНОЙ ЧАСТИ УФИМСКОГО АМФИТЕАТРА

Табускинские слои, завершающие разрез силура Сергиинской зоны в центральной части Уфимского амфитеатра, плохо обнажены и изучены. В стратотипическом разрезе их на правом берегу р.Уфы, ниже устья р.Табуски, были выделены три интервала /5/: 1) темно-серых плитчатых известняков и глинистых сланцев; 2) серых и темно-серых, местами мелкообломочных известняков с прослоями глинистых сланцев, охарактеризованных фауной остракод; 3) серых и темно-серых, слоистых известняков с *Aphrosalpinx* sp. Общая протяженность интервала оценивалась в 550 м, а мощность разреза 70-100 м /4/. Позднее в разрезе табускинских слоев были выделены две стратиграфически последовательные брахиоподовые группировки /3/: *Tectatrypa tectiformis-Lissarypella* (?) sp. и *Tectatrypa tectiformis - Gracianella* sp. Хроностратиграфический объем первой из них определялся как лудфордско-нижнепржидольский (?), а второй - пржидольский. В состав первой группировки был включен также "раннелудловский" комплекс пентамерид с *Conchidium biloculare asiaticum*, *S. ex gr. enticlivatus*, *Bisulcata bisulcifera*, *Capelliniella* sp., *Gypidula cf. optima*, занимающий промежуточное положение в табускинском разрезе. Общая мощность лудфордско-пржидольских отложений оценивалась в 140-150 м.

Нами проведено переописание стратотипа табускинских слоев с привлечением такой группы, как конодонты. Разрез при плохой обнаженности имеет сложное строение с нарушенной последовательностью залегания пород. В нижней части разреза (см. рисунок), в 15 м выше скальных выходов гоматухинских слоев верхнего лудлова, в прирвовочной части склона расчисткой вскрыта пачка пере-слаивания детритовых и иловых известняков. Детритовые разности часто содержат мелкие интракласты илового известняка и имеют признаки градиционной сортировки обломочного материала. Межслоевые промежутки часто выполнены тонкими (до 2 мм) слоями глинистого филлитизированного материала. В обеих разностях известняков установлен однородный комплекс конодонтов с *Ozarkodina swetlanae*, *Oz. confluens*  $\gamma$ - и  $\xi$ -морфотипы, *Oz. excavata excavata*, соответствующий комплексу конодонтов гребенского горизонта Вайгачско-Новоземельского региона, /2/. Видимая мощность 2 м, аз. пад. 60-70° / 50°. В обн. 0288 вскрыты микритовые, редкими прослоями мелкодетритовые, известняки, падающие на юго-запад под углом 40-50°. В 5 м ниже по склону расчисткой вскрыты де-



Геологический план и разрез стратотипа табускинских слоев:

I - 5 - известняки: I - комчовые, 2 - микритовые, прослоями детрито-  
вые, 3 - биогермные, 4 - детритовые, с интракластами, 5 - с градационной сло-  
истостью; 6 - плитковые брекчии; 7 - глинистые сланцы; 8 - прослой с вулка-  
ногенным материалом; 9 - границы литотипов; 10 - предполагаемые тектониче-  
ские нарушения; II-13 - конодонтовые комплексы зон: II - *latialata*, I2 - *cris-  
pa*, I3 - *easteinhornensis*

тристовые и интракластовые известняки с прослоем, переполненным вулканогенной  
кристаллокластикой полевых шпатов. Известняки падают в противоположную сторо-  
ну (аз. пад.  $55^{\circ} \angle 35-40^{\circ}$ ). Далее, вплоть до глубокого субмеридионального ло-  
га, наблюдаются высыпки и мелкие субкоренные выходы темно-серых микритовых,  
прослоями мелкодетритовых и комчатых известняков, из которых в 40 м от ло-  
га установлены конодонты (обн. 0488): *Oz. crispa*, мультиэлементный вид-ин-  
декс одноименной зоны верхнего лудлова, *Oz. ex. excavata* и др.

В правом борту лога в 30 м от устья эти известняки падают на юго-запад  
(аз. пад.  $230^{\circ} \angle 30^{\circ}$ ). В левом борту лога, начиная с 20 м от устья, отдель-  
ными расчистками вскрыта последовательность: 1) глинистые сланцы с будинами  
черных водорослевых микритовых известняков, видимой мощностью до 1,5 м; 2) ми-  
критовые известняки с *Ortoceras* и примесью кристаллокластов полевого шпата,  
мощность не более 1 м; 3) темно-серые (до черных) биогермные водорослевые,  
водорослево-коралловые известняки с *Aphrosalpinx* sp., из которых происходит  
упомянутый "нижнелудловский" комплекс пентамерид, мощность до 6 м; 4) темно-  
серые ортоцерасовые микриты с прослоями детритовых известняков, видимая мощ-  
ность 4-5 м. В верхней части из прослоя, обогащенного вулканогенным полево-  
шпатовым материалом, выделены конодонты: *Pedavis latialata*, вид-индекс одно-  
именной верхнелудловской зоны, устанавливаемой ниже зоны *crispa*, *Oz. excava-  
ta excavata*, *Pelekysgnathus* sp. и ряд других форм.

Контакты между выделенными литотипами не вскрыты, поэтому мощности даны  
условно. Толща падает на юго-запад. По высыпкам и субкоренным выходам эта по-  
следовательность восстанавливается и в береговом склоне р.Уфы. Однако в 120 м

от устья лога падение пород меняется на пологое (10–20°) северо-восточное. В обн. 0988, представленном тонкослоистыми ортоцерасовыми микритами с фауной гастропод, брахиопод, пелеципод, трилобитов и прослоями мелкодетритовых и комковатых известняков, установлены конодонты: *Oz. steinhornensis eosteinhornensis*, *Oz. confluens*  $\gamma$ - и  $\xi$ -морфотипы, *Oz. ex. excavata* и др. Вверх по разрезу эти отложения прослеживаются вплоть до обн. 1188. Конодонты в них однотипны и представлены *Oz. confluens*  $\gamma$  и  $\xi$ -морфотипами, *Oz. excavata excavata* и др. Общая мощность не превышает 20 м. Вверх по разрезу микритовые известняки сменяются мелко-среднеслоистыми интракластовыми известняками с редкой фауной ругоз, табулят, брахиопод (обн. 1288), афросальпингсов. Интракласты преимущественно микритового, шламowego и мелкодетритового известняка имеют максимальные размеры до 8x10 см. Основная масса – комковатый и детритовый известняк. Состав конодонтовой фауны – аналогичный в обн. 1088 и 1186. Видимая мощность 6–8 м.

После небольшой ложбины в ряде обнажений (1388, 3085, 2088) устанавливается пачка видимой мощностью 14 м, представленная горизонтом плитковых брекчий с глыбами биогермных известняков и известняками с градиционной слоистостью, литологическое описание которой приводилось ранее /1/. Комплекс конодонтов из этой части разреза включает *Oz. steinhornensis eosteinhornensis*, *Oz. confluens*  $\gamma$ -,  $\xi$ - и  $\delta$ -морфотипы, *Oz. swetlanae*, *Oz. ex. excavata*, *Oz. sp.* В (Vijra, 1981) и др. В самых верхах пачки установлены многочисленные *Oz. remsheidensis remsheidensis*, *Oz. st. eosteinhornensis* и ряд переходных между ними форм. Непосредственно выше залегает пачка глинистых сланцев с прослоем 0,8 м окремненных карбонатных брекчий с фауной катниковских слоев нижнего девона.

Таким образом, анализ фактического материала указывает на двоякость разреза, считавшегося ранее последовательным. Наиболее древние отложения, установленные в средней части разреза, относятся к верхнему лудлову в диапазоне конодонтовых зон *latialata - crispa*. Первое появление *Oz. st. eosteinhornensis*, вида-индекса вышележащей зоны, устанавливается внутри пачки ортоцерасовых микритов (обн. 0988). Поскольку подошва зоны *eosteinhornensis* во многих регионах мира прослеживается несколько ниже границы лудлов-даунтон (пржидолий), то, возможно, пачка ортоцерасовых микритов является ещё лудловской. В этом случае мощность пржидольских отложений составит не более 30 м.

#### С п и с о к л и т е р а т у р ы

1. Б и к б а е в А.З., Ш у й с к и й В.П. О штормовых отложениях-темпеститах в верхнем силуре центральной части Уфимского амфитеатра // Ежегодник-1985 / Ин-т геологии и геохимии УНЦ АН СССР. Свердловск, 1986. С.18–20.

2. В и й р а В.Я. Конодонты // Объяснительная записка к схеме стратиграфии верхнесилурийских отложений вайгачско-кжноновоземельского региона. Л., 1981. С.174–188.

3. Ж и в к о в и ч А.Е., Ч е х о в и ч П.А. Палеозойские формации и тектоника Уфимского амфитеатра. М.: Наука, 1985.

4. Унифицированные и корреляционные стратиграфические схемы Урала. Свердловск, 1980.

5. Шургина М.В., Брейвель М.Г., Брейвель И.А.  
Пржидольский ярус на Северном и Среднем Урале // Биостратиграфия и фауна  
среднего палеозоя Урала. Свердловск, 1981. С.55-74.

---