

**ВОПРОСЫ СТРАТИГРАФИИ
ПАЛЕОЗОЯ, МЕЗОЗОЯ и КАЙНОЗОЯ**

**Межвузовский научный сборник
Выпуск седьмой**

**Под редакцией
доктора геолого-минералогических наук Г.В.К у л е в о й
доктора геолого-минералогических наук В.Г.О ч е в а**

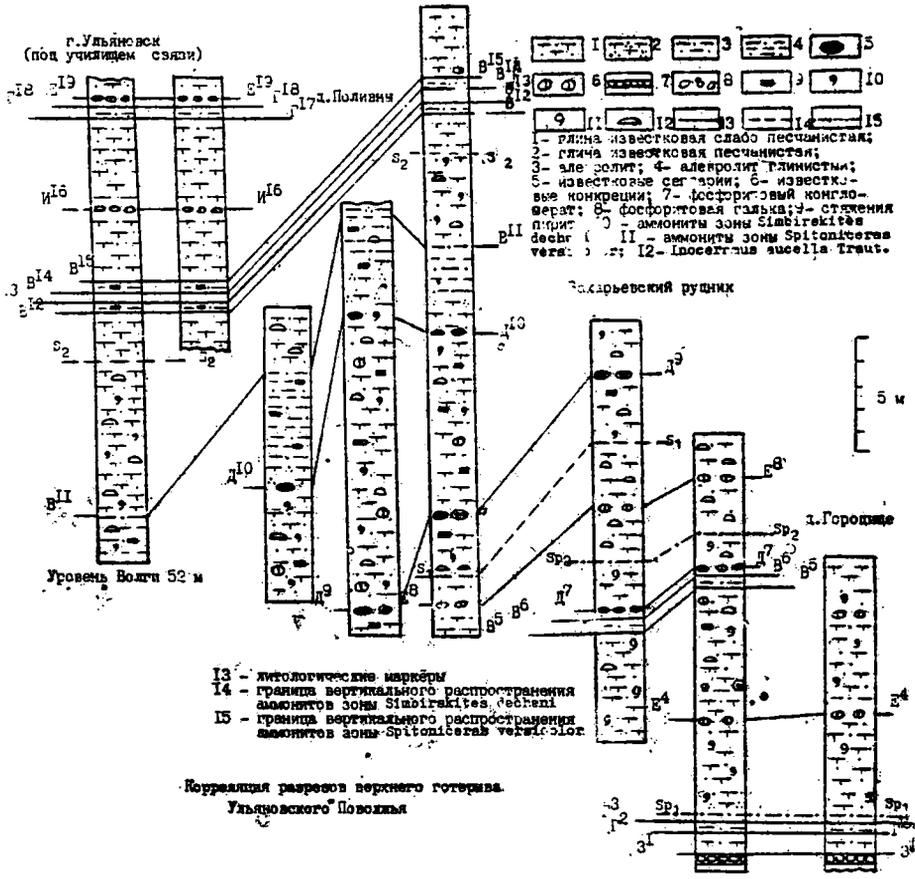
**Издательство Саратовского университета
1993**

О МОЩНОСТИ СИМБИРСКИТОВЫХ СЛОЕВ В УЛЬЯНОВСКОМ ПОВОЛЖЬЕ

"Симбирскитовые" слои" обнажаются на протяжении 30-ти км по правому берегу р. Волги выше г. Ульяновска, история их изучения подробно изложена в ряде работ [4, 6, 5, 1]. "Слои" относятся к верхнему готериву и включают две зоны: *Spectoniceras versicolori* и *Sibirskites deschani*. В Ульяновском Поволжье верхнеготеривские глины трансгрессию налегают на фосфоритовый конгломерат верхнего валанжина, перекрываются белемнитовой толщей баррема [2]. По нашим наблюдениям, мощность верхнего готерива составляет 45м. Обозначенная мощность охватывает довольно разнообразную в литологическом отношении толщу, в которой слои без аммонитов чередуются со слоями, богатыми аммонитовой фауной. "Присутствие - отсутствие" аммонитов в ряде случаев зависит от тафономических условий их захоронения.

Цель настоящей работы - определить реальную мощность вертикального распространения симбирскитов в разрезе верхнего готерива Ульяновского Поволжья, в ней обобщаются результаты полевых наблюдений - 1956-1959 гг. Ввиду того, что значительная часть верхнеготеривского разреза закрыта оползнями, наблюдения проводились на отдельных, достаточно полных обнажениях, корреляция которых производилась на основании выделенных литологических маркёров. Устойчивость угла падения позволила проследить появление новых слоёв по восстанию и надёжно привязать выделенные маркёры друг к другу на всей протяженности разреза. Маркёры фиксируют смену фации и фауны, являясь в известном смысле границей, отражающей изменения условия без видимого перерыва. Они устойчиво выдерживаются во всех исследованных разрезах.

Как упоминалось выше, отсутствие фауны иногда обусловлено тафономическими причинами в связи с изменением состава вмещающих пород. Например, изменение фации слабопесчаных глин на глинистый алевролит привело к отсутствию аммонитов в "опресненном горизонте" ("надсимбирскитовая зона" [3], на схеме корреляции (рисунке) он ограничен маркёрами D¹⁰ - B¹¹). Но если учитывать динамику среды при накоплении песчаных осадков, а также отсутствие условий, способствующих минерализации раковин аммонитов и фрагментов белемнитов, то отсутствие аммонитов в "опресненном горизонте" является кажущимся. По-видимому, есть основание включить



эту часть разреза в зону вертикального распространения симбирских, тем более, что в "опресненном горизонте" найден фрагмент допастной линии на отпечатке оборота раковины, принадлежащей, вероятно, роду краспедопискус; кроме того, крупные краспедопискусы присутствуют в слабо песчанистой глине выше "опресненного горизонта". Эти глины ограничены на схеме маркерами R^{I1} - B^{I2} .

Вертикальное распространение аммонитов зоны *Speetoniceras versicolor*. На схеме корреляции этот интервал ограничен индексами

Sp_1 - S_2 его мощность составляет 10-12 м (п. Захарьевский рудник). Нижняя граница Sp_1 , видимо, совпадает с прослоем алевролита, ограниченного маркерами Γ^2 - Γ^3 . Выше границы залегает 4-5 м

слабо песчанистой глины, ограниченной маркерами Γ^3 - E^4 , в которой отсутствуют конкреции, а аммонитовая фауна представлена отпечатками. Маркер E^4 представляет собой выдержанный в пространстве горизонт известковых конкреций, ядрами которых в большинстве случаев являются крупные спитоницерасы. Далее следует горизонт, ограниченный маркерами E^4 - B^5 , с рассеянными без всякой закономерности известковыми конкрециями, богатыми аммонитовой фауной, мощностью 5-6 м. Здесь впервые появляются двустворки *Inoceramus aucella* Traut., но более малорослые, чем экземпляры этого вида из вышележащих слоёв. Маркерами B^5 - B^6 ограничен прослой глинистого алевролита, выше которого проходит горизонт известковых септарий - маркер D^7 , нередко со спавленными спитоницерасами внутри. Непосредственно над маркером D^7 , одновременно с многочисленными *Inoceramus aucella* Traut. еще встречаются спавленные иригитизированные спитоницерасы с фрагментами жилых камер в полном объеме, но вскоре они исчезают из разреза. Выше границы Sp_2 ю маркера E^8 аммониты зоны *Speetoniceras versicolor* отсутствуют.

О границе между зонами *Speetoniceras versicolor* и *Simbirskites decheni*. Из схемы корреляции видно, что между исчезновением из разреза аммонитов зоны *Speetoniceras versicolor* и появлением первых аммонитов зоны *Simbirskites decheni* существует интервал мощностью 5 м. В середине его располагается горизонт крупных каравообразных конкреций - маркер E^8 . Ниже него наблюдаются многочисленные *Inoceramus aucella* составляющие "иноцерамовый слой", ограниченный маркерами D^7 - E^8 . Выше маркера E^8 , наряду с довольно нетенными иноцеррами, впервые появляются аммониты зоны *Simbirskites decheni*. Этот слой ограничен маркерами E^8 - D^9 .

Вертикальное распространение аммонитов зоны *Simbirskites decheni* отмечено на схеме индексами S_1 - S_2 , мощность этого интервала

ла составляет 19-20 м. Нижняя граница S_1 проходит несколько ниже маркера D^9 , выше которого следует горизонт, ограниченный маркерами $D^9 - D^{10}$, с рассеянными известковыми конкрециями, богатой аммонитовой фауной, мощностью 8 м (д.Поливно). Маркер D^{10} представляет собой горизонт известковых септарий, ядрами которых часто являются крупные краспедоидискусы. Выше маркера D^{10} слабо песчанистая глина постепенно переходит в глинистый алевролит "опресненного горизонта", ограниченного маркерами $D^{10} - D^{11}$. Над "опресненным горизонтом" между маркерами B^{11} и B^{12} , залегают 9 метров слабо песчанистой глины, где аммонитовая фауна представлена отпечатками. Вблизи кровли аммониты симбирскитового типа полностью исчезают из разреза.

"Надсимбирскитовые слои" ограниченные маркерами $B^{12} - \Gamma^{17}$, лишены аммонитовой фауны, не встречены здесь и характерные для баррема белемниты. Мощность этих "слоев" составляет 8 м (г.Ульяновск).

Их литология и фауна - предмет отдельного исследования. В этом отношении интерес представляет маркер I^{16} обозначающий горизонт септарий с хорошо окатанной фосфоритовой галькой внутри. Выше маркера Γ^{17} начинается белемнитовая толща баррема.

Библиографический список

1. Глазунова А.Е. Палеонтологическое обоснование стратиграфического расчленения меловых отложений Поволжья. Нижний мел. Л., 1973.
2. Дружин В.В. О границе между готеривским и барремским ярусами // ДАН СССР, 1962. Т.147. № 4.
3. Кабанов К.А. Признаки опреснения готеривского моря в Ульяновском Поволжье // ДАН СССР 1959. Т.124. № 4.
4. Милановский Е.В. О возрасте симбирскитовых слоев и белемнитовой толщи Поволжья // БМОИП, отд. геол., Т.18 (1), 1940.
5. Сазонова И.Г. Нижнемеловые отложения центральных областей Русской платформы // Мезоз. отд. центр. обл. Русской платф. Геотехиздат, 1958.
6. Чернова Е.С. О возрасте и расчленении симбирскитовых слоев и белемнитовой толщи Поволжья // БМОИП. Отд. геол. 1951. Т. XXVI, вып. 6.
7. Янин В.Т. Основы тафономии. М., 1933.