

А. В. ФУРСЕНКО

**О ВЕРХНЕДЕВОНСКИХ ОТЛОЖЕНИЯХ
ПРИПЯТЬСКОГО ПОЛЕСЬЯ**

(Представлено академиком Д. В. Наливкиным 16 III 1953)

В пределах Припятского Полесья — в области северо-западного окончания Днепроовско-Донецкой впадины присутствие находящихся в коренном залегании верхнедевонских отложений было доказано украинскими геологами на основании находок характерных комплексов спор и отпечатков *Archaeopteris aff. archaetypus* Schmalh. (3). Этот вид папоротникообразных растений указывает на фаменский возраст вмещающих его отложений. Для расположенных на территории Украины центральной и восточной частей впадины находящиеся в коренном залегании верхнедевонские отложения до настоящего времени вообще неизвестны. На их присутствие указывают лишь находки содержащих фауну пород в брекчии Петровского, Славянского и Исачковского куполов (3). Об отложениях франского и фаменского ярусов, развитых в северо-западной части впадины, говорят в своей недавно опубликованной статье А. Я. Стефаненко и А. С. Махнач (5), но палеонтологические данные ими не приводятся.

Необходимо отметить, что соленосные отложения, развитые в южной части Белоруссии, относились до настоящего времени большинством исследователей к среднему девону (5). В недавно вышедшей в свет работе Е. О. Новик по девонским отложениям Днепроовско-Донецкой впадины возраст соленосной толщи южных областей БССР определяется в основном так же как среднедевонский. При этом высказывается предположение о возможно нижне- и среднефранском (щигровско-семилукском) возрасте верхней части галогенных отложений (3). В своих выводах Е. О. Новик исходила из упомянутых выше палеофлористических данных, касающихся надсолевых отложений; подстилающие соль отложения ей известны не были.

Результаты, полученные автором данного сообщения при послыном изучении ряда разрезов, находящихся в пределах Полесской и Бобруйской областей, убеждают в широком распространении верхнего девона в районах северо-западного окончания Днепроовско-Донецкой впадины. Эти результаты позволяют подвергнуть существенному пересмотру выводы предшествующих исследователей в части возраста соленосных отложений юга БССР и говорить о том, что время их образования падает на самый конец франского века, а в основном на фаменский век. Основанием для подобного рода новых выводов послужило изучение многочисленных и разнообразных ископаемых организмов, в подавляющем числе плеченогих, обнаруженных в находящихся в коренном залегании слоях полесского верхнего девона.

Наиболее низкие фаунистически охарактеризованные горизонты верхнего девона удалось обнаружить в одном из разрезов в пределах Бобруйской области.

Геологический разрез девонских отложений представляется здесь в следующем виде. Над песчаниковой толщей неизвестного возраста залегают немые породы мощностью около 250 м, отнесенные к слоям девонской системы лишь по своему литологическому составу. В нижней части это доломиты, серые, светлосерые и почти белые, мелкокристаллические или пелитоморфные, разнообразного сложения, в том числе и микрослоистые; местами отмечаются отдельные гнезда и прожилки ангидрита толщиной в 10—20 мм. В верхней части этой доломитовой толщи отмечены отдельные прослои доломитового мергеля, пестроцветного — грязнозеленого с красными пятнами, нередко содержащего примесь тонкого песчанистого материала. Общая мощность доломитовой толщи около 50 м. Выше залегают в основном терригенные породы — глинистые алевролиты и глины, пестроцветные (фиолетовые, красные, ржаво-бурые, зеленые и серые) с прослоями мелкозернистых песчаников, кирпично-красных, розовых или реже серых. Общая мощность этой терригенной толщи несколько менее 200 м.

Непосредственно над пестроцветными алевролитами залегают тонкодисперсные плотные глины, грязнозеленые, красновато-бурые и коричневатые, местами несколько обогащенные алевроитовым материалом. На некоторых редких изломах, ориентированных по напластованию глин, удалось обнаружить многочисленных листоногих — *Estheria vulgaris Lutkevich*, указывающих на нижнефранский — щитровский возраст вмещающих пород, а также неудовлетворительной сохранности раковины *Lingula* sp. Общая мощность горизонта пелитоморфных плотных глин несколько менее 20 м.

Выше залегают немые доломитовые мергели, глины и глинистые алевролиты серых и зеленоватых цветов с прослоями ангидритов. Непосредственно на эти слои ложатся доломиты, серые, светлосерые, розоватые, охристые и буроватые, иногда тонко переслоенные доломитовыми мергелями, зелеными, темнозелеными и в кровле данной серии пестроцветными. Отмечаются многочисленные прослои ангидрита. Общая мощность всей этой немой в фаунистическом отношении толщи достигает 220 м.

Далее следует толща серых, буроватых и зеленоватых известняков, землистых и очень крепких, мощностью около 10 м. В этих известняках была обнаружена довольно обильная фауна плеченогих: *Productella* sp., *Camarotoechia* sp. и *Cyrtospirifer* sp., близких к видам из верхнефранских или, скорее, из нижнефаменских отложений верхнего девона.

В вышележащей 15-метровой толще буроватых серых и светлосерых известняков с пропластками буроватых кавернозных доломитов удалось обнаружить лишь неопределимые палеонтологические остатки.

Еще выше залегают известняки, светлосерые несколько зеленоватые крепкие с *Cyrtospirifer archiaci* Murchison, дающими возможность установить нижнефаменский — задонский возраст вмещающих пород.

Разрез увенчивается толщей доломитов, буровато-серых, серых и зеленоватых, местами кавернозных, местами с прослоями доломитизированных известняков. В верхней части этого горизонта отмечены довольно значительные прослои ангидрита, достигающие по мощности нескольких десятков сантиметров. В нижней части этой толщи (примерно в 30 м выше кровли фаунистически охарактеризованных задонских слоев) в зеленовато-серых доломитах были обнаружены ядра циртоспириферов, не поддающиеся точному определению.

Сопоставление с близлежащими разрезами позволяет считать, что весь описанный комплекс пород, обнимающий значительную часть верхнего девона, относится в данной области к подсолевой толще, положение подошвы которой отвечает, таким образом, верхним горизонтам фаменского яруса.

Не вполне совпадающие, но отнюдь не противоречивые данные были получены при изучении разреза девона Полесской области БССР. Эти

данные существенно дополняют результаты изучения разреза Бобруйской области.

Разрез девонских отложений Полесской области рисуется в свете полученных данных в следующем виде. На немых пестроцветных породах, условно отнесенных к среднему девону и к низам верхнего отдела этой системы и представленных глинистыми плотными алевролитами, грязно-зелеными и красно-бурыми, мощностью до 100 м, залегает толща карбонатных в основном пород, содержащая прослой ангидрита. Вскрытая мощность этой карбонатной толщи достигает 200 с лишним метров. Перекрывается она в свою очередь мощными отложениями каменной соли, переслоенной соленосными глинами — галопелитами.

В нижней части карбонатной толщи в светлосерых слегка буроватых землистых — детритусовых известняках брекчиевидного сложения (включения пелитоморфных крепких известняков) содержатся многочисленные остатки плеченогих: *Atrypa velikaya* Nalivkin и *A. cf. tenuisulcata* Wenjukoff, позволяющие говорить о нижнефранском — верхнещипровском предположительно возрасте вмещающих пород. Мощность этой толщи несколько превышает 25 м.

Выше залегают сходные известняки, но в основном пелитоморфные хрупкие с оскольчатым — занозистым изломом, с тонкими темнобурыми кривыми прослойками и примазками детритусового известняка, переходящие местами в светлобурые детритусовые известняки с черными сажистыми примазками. Во всех этих известняках встречена обильная и разнообразная фауна: *Hypothyridina schelonica* Nalivkin, *Pugnax voroni* Nalivkin, *Atrypa aff. velikaya* Nalivkin, *A. koloschka* Nalivkin, *A. uralica* Nalivkin, *A. bifidaeformis* Tschernyshew, *Cyrtospirifer cf. schelonicus* Nalivkin, *Theodossia svinordensis* Nalivkin и *Anathyris svinordensis* Nalivkin, с несомненностью указывающая на среднефранский — семилукский возраст вмещающих пород. Вскрытая мощность данного содержащего богатую фауну слоя около 3 м.

Выше следует толща сходных известняков, буровато-серых, белых и зеленовато-серых с прослоями ангидрита. В этой толще, достигающей мощности в 130 м, обнаружено два пласта темносерого известняка с землистым изломом, переслоенного по волнистым поверхностям бурым и светлобурым известняком. В темносером известняке обнаружены плеченогие: *Theodossia cf. tanaica* Nalivkin и *Th. cf. evlanensis* Nalivkin, указывающие на верхнефранский — воронежско-евлановский возраст вмещающих пород.

Еще выше залегает 25-метровая толща пелитоморфных известняков, зеленовато- и буровато-серых, с прослоями ангидрита, увенчивающаяся 3-метровым слоем галопелита, содержащего вертикальные и косвенно к напластованию ориентированные прожилки оранжево-красной каменной соли. Подобные прослой галопелита очень характерны для соленосной толщи области северо-западного окончания Днепровско-Донецкой впадины. Однако еще выше, непосредственно над прослоем галопелита вновь появляются известняки, пелитоморфные зеленовато-серые с обильными плеченогими *Theodossia livnensis* Nalivkin, характерной формой для наиболее высокого горизонта верхнефранского подъяруса — ливенских слоев. Мощность аналогов этих последних не менее 10 м.

Непосредственно на ливенских известняках залегает мощная толща каменной соли, подошва которой в данном случае падает, вне всяких сомнений, на верхи франского яруса. Полученные данные позволяют предполагать, что положение подошвы соленосных отложений может быть несколько отличным в разных областях — в Бобруйской оно, повидимому, выше, чем в Полесской.

Полученные автором настоящего сообщения результаты позволяют считать доказанным наличие в разрезе северо-западного окончания Днепровско-Донецкой впадины на территории Припятьского Полесья анало-

гов большинства горизонтов верхнего девона Русской платформы. В настоящее время не установлено лишь присутствие фаунистически охарактеризованных аналогов петинских, елецких и данково-лебедевских слоев.

Необходимо отметить, что по характеру фауны плеченогих среднефранские отложения Полесья имеют не меньше черт сходства с аналогичными отложениями Главного девонского поля, чем с теми же слоями девона центральных и восточных областей Русской платформы. Заслуживает упоминания факт появления уже в этих слоях на территории юга Белоруссии представителей рода *Theodossia*, для которого Д. В. Наливкин⁽²⁾ предполагает миграцию в область Центрального девонского поля из районов Урала в более позднее, верхнефранское время.

Верхнефранские, а частично и фаменские отложения юга БССР по характеру фауны плеченогих могут быть сопоставлены лишь с аналогичными слоями центральных и восточных областей Русской платформы. Это и понятно, если учесть, что с начала верхнефранского века в северо-западных областях платформы господствовали континентальные условия, лишь изредка и далеко не повсеместно нарушавшиеся кратковременными ингрессиями моря.

Полученные данные приближают также к выяснению причин сходства фауны фаменских отложений Подольской плиты и Русской платформы⁽¹⁾.

Установление палеонтологически охарактеризованного верхнего девона русского типа в области северо-западного окончания Днепровско-Донецкой впадины позволяет внести существенные поправки в имеющиеся представления о палеогеографии верхнедевонской эпохи западных областей Русской платформы и, в первую очередь, — области Припятского Полесья.

Институт геологических наук
Академии наук БССР

Поступило
6 II 1953

ЦИТИРОВАННАЯ ЛИТЕРАТУРА

- ¹ Д. Е. Айзенберг, ДАН, 63, № 4, 423 (1948). ² Д. В. Наливкин, Брахиоподы Главного девонского поля, Фауна Главного девонского поля, изд. АН СССР, 1, 1941, стр. 139—226. ³ Е. О. Новик, Геол. журн. АН УССР, 12, в. 2, 10 (1952). ⁴ А. Я. Стефаненко, А. С. Махнач, Изв. АН БССР, № 4, 135 (1952). ⁵ Н. Н. Тихонович, Девонские отложения Русской платформы и Приуралья, 1951.