

В. К. ГОЛУБЦОВ

О НИЖНЕКАМЕННОУГОЛЬНЫХ ОТЛОЖЕНИЯХ РАЙОНА ЕЛЬСКА (ПРИПЯТЬСКОЕ ПОЛЕСЬЕ)

(Представлено академиком Н. С. Шатским 20 IV 1954)

Наличие нижнекаменноугольных отложений в Днепровско-Донецкой впадине на территории Полесья было установлено автором на материале из районов Словечно, Ельска и Копаткевичей⁽²⁾. Настоящее сообщение посвящено выяснению стратиграфического положения нижнекаменноугольных отложений района Ельска. Район Ельска находится почти в центральной части Шатилковско-Ельской депрессии. Надсоленосные отложения этого района на основании литологических особенностей и фаунистических данных расчленяются на несколько толщ.

Нижняя толща — глинисто-мергелистая, залегающая непосредственно на соленосных отложениях, сложена в основном глинами и мергелями, с прослоями известняков, песчаников и доломитов. Возраст глинисто-мергелистой толщи в настоящее время определяется белорусскими геологами⁽⁵⁾ как верхнедевонский (фаменский ярус). Мощность этой толщи в районе Ельска достигает 200—250 м.

Следующая выше песчано-глинистая толща сложена в основном песчаниками и глинами, с редкими прослоями песков и известняков. При этом в нижней части толщи преобладают песчаники, а в верхней глины. Нижняя граница этой толщи проводится по слою черной уплотненной глины с фауной остракод, верхняя граница — по подошве коричнево-бурой глины с визейской фауной брахиопод и остракод. Песчаники этой толщи серые и темносерые, зеленовато-серые и розовато-серые, кварцево-полевошпатовые, в основном мелко- и среднезернистые, некарбонатные, большей частью слабо сцементированные. Местами в песчаниках содержатся редкие растительные остатки. Глины темносерые, плотные, в основном некарбонатные или иногда слабо доломитизированные, с прослоями песков, песчаников и известняков.

Фауна здесь встречена лишь в самом основании толщи. Представлена она остракодами, чрезвычайно богатыми по количеству видов, но, к сожалению, сильно перекристаллизованными. Отсюда были определены: *Pseudoastarte socialis* Eichw., *Sulcella* cf. *multicostata* Posner, *Glyptolichwinella* cf. *spiralis* Jones et Kirkby, *Lichwinella* sp. (определены В. А. Назаровой и автора). Состав фауны является характерным для верхней части фаменского яруса. Присутствие в комплексе *Glyptolichwinella* cf. *spiralis* Jones et Kirkby, *Sulcella* cf. *multicostata* Posner позволяет считать эти отложения самой верхней частью цанково-лебедянских слоев или же хованскими слоями. Последнее более вероятно, так как в разрезе здесь заметна резкая смена фаций и солевого режима бассейна. Учитывая это, черную уплотненную глину, содержащую вышеприведенную фауну, следует считать скорее всего аналогом хованских слоев, а всю песчано-глинистую толщу на этом основании относить, повидимому, к турнейским-нижневизейским отложениям, так как лежащие выше отложения содержат средневизейскую фауну брахиопод, фораминифер и

остракод. Мощность песчано-глинистой толщи района Ельска около 250—300 м.

Выше по разрезу следуют отложения, содержащие визейскую фауну. Эти отложения по литологическим особенностям и на основании фауны отчетливо расчленяются на две пачки: нижнюю — глинистую и верхнюю — известняково-глинистую. Нижняя пачка представлена в основном глинами темносерыми (до черных) или коричневато-бурыми, плотными, неслоистыми, большей частью некарбонатными или слабо карбонатными, с редкими растительными остатками на некоторых интервалах, с прослоями известняков и песков. Пески появляются и преобладают в верхней части пачки. По кровле песков следует проводить верхнюю границу пачки. Нижняя граница пачки проходит по слою известняка мощностью около 0,5 м с фауной брахиопод, криноидей, мшанок и редких фораминифер и остракод. Следует отметить, что этот слой известняка местами сильно перемят и раздроблен на куски. Фауна плохой сохранности. Из известняков в подошве пачки определены следующие фораминиферы: много *Archaeodiscus moelleri* Raus., *Arch. ex gr. moelleri* Raus., *Arch. ex gr. karreri* Brady, *Arch. ex gr. spirillinoides* Raus., *Arch. krestovnikovi* Raus. var. nov., *Ammodiscus priscus* Raus., *Endothyra* sp., *Tatrataxis* sp., *Palaeotextularia* sp. и др.

Кроме фораминифер, были встречены массовые сифониковые водоросли типа А и В (по терминологии Д. М. Раузер-Черноусовой⁽⁴⁾), многочисленные губчатые «мшанкообразные» водоросли и др.

Состав фауны довольно бедный и однообразный, но очень характерный. Он резко отличается от состава фауны вышележащей пачки массовым развитием одного рода фораминифер — *Archaeodiscus*, среди представителей которого преобладают формы из группы *Archaeodiscus moelleri* Rauser.

На основании массового развития архедискусов и в особенности группы *Archaeodiscus molleri* Raus., а также на основании того, что верхняя граница описанной пачки четко отбивается по резкому обновлению фауны в вышележащем горизонте, можно предполагать, что глинистая пачка района Ельска является аналогом свиты C_1^{VI} Днепровско-Донецкой впадины и алексинского горизонта Подмосквья.

Следует заметить, однако, что состав обнаруженной в Ельске фауны отличается от состава фауны сравниваемых свит меньшим развитием или почти полным отсутствием зоштаффелл, эндотир, тетратакисов, гипераммин и других родов, что может быть объяснено специфичностью бассейна района Ельска. Мощность глинистой пачки района Ельска около 15—20 м.

Выше залегает известняково-глинистая пачка, состоящая в основном из карбонатных глин в нижней части и известняков в верхней части пачки. При этом в глинах также встречаются прослои известняков. Нижнюю границу этой пачки следует проводить по кровле песков на основании резкого изменения карбонатности пород и обновления фауны, что указывает на начало нового трансгрессивного цикла в жизни бассейна.

Верхняя граница пачки проводится по подошве кварцитового галечника или, в случае его отсутствия, по подошве пестроцветных песчано-глинистых отложений верхней пестроцветной толщи. В кровле известняково-глинистой пачки залегает пласт, около 7,0 м по мощности, известняка светлосерого или розовато-серого, плотного, крепкого, мелко- и тонкокристаллического, местами значительно перекристаллизованного, участками же слабо выветрелого. Глины темносерые или пестроцветные, карбонатные, слоистые, иногда песчано-слистистые с включениями на некоторых участках известковистых стяжений, местами сильно ожелезненные. В известняках и глинах содержится сравнительно богатая фауна брахиопод, криноидей, фораминифер и остракод. Кроме того, довольно часто встречаются растительные остатки, сифониковые водоросли А и В,

многочисленные водоросли *Calcifolium okense* Schwez. et Bir., *C. punctatum* Masl., *Girvanella ducii* Weth. и др.

Из известняков были определены следующие фораминиферы: *Ammodiscus volgensis* Raus., *Amm. glomospiroides* Brazhn., *Hyperammina elegans* Raus. et Reitl., *H. elegans* var. *minima* Brazhn., *H. vulgaris* Raus. et Reitl., *H. vulgaris* var. *minor* Raus., *Archaeodiscus moelleri* Raus., *Arch. moelleri* var. *gigas* Raus., *Arch. krestovnikovi* Raus., *Tetrataxis eominima* Raus., *T. minima* Lee et Chen., *T. submedia* Brazhn. и др.

Приведенный список фауны позволяет предполагать, что известняково-глинистая пачка района Ельска является аналогом свиты C_1^{vg} Днепровско-Донецкой впадины и михайловского горизонта Подмосквья. При этом комплекс фораминифер района Ельска весьма сходен с комплексом фораминифер указанных свит, отличаясь лишь немного меньшим развитием представителей некоторых родов фораминифер.

Мощность известняково-глинистой пачки визейского яруса района Ельска около 18—20 м.

Визейские отложения покрываются пестроцветной песчано-глинистой толщей. Как это уже отмечалось для района Словечно⁽²⁾, эта верхняя пестроцветная толща Полесья может заключать в себе отложения от нижнего карбона до триаса включительно.

Мощность пестроцветной толщи очень непостоянная и резко меняется на небольших расстояниях. В центральной части района она достигает почти 500—600 м, а в 10 км к северо-западу ее мощность не превышает 50—70 м.

Суммируя приведенные выше данные, можно прийти к следующим выводам.

1. Глинисто-мергелистая темносерая толща, открывающая разрез надсоленосных отложений, отнесена к фаменскому ярусу на основании ее залегания под фаунистически доказанными хованскими слоями и литологического сходства с подобными толщами соседних районов, где возраст их доказан на основании изучения спор.

2. Возраст следующей выше песчано-глинистой темносерой толщи определяется как нижневизейский — турнейский на основании нахождения фауны и залегания под средневизейскими отложениями нижнего карбона.

3. Фаунистически охарактеризованные визейские отложения делятся на два горизонта, которые являются аналогами свит C_1^{vg} и C_1^{vg} Днепровско-Донецкой впадины и, соответственно, алексинского и михайловского горизонтов Подмосквья.

4. Нахождение фаунистически доказанных отложений переходных от девона к карбону и аналогов названных свит визейского яруса в районе Ельска указывает на трансгрессию моря в это время на территорию Припятского Полесья. Для верхневизейского времени (конец алексинского — начало михайловского) можно говорить о максимальном распространении трансгрессии моря на данный район.

Институт геологических наук
Академии наук БССР

Поступило
18 IV 1954

ЦИТИРОВАННАЯ ЛИТЕРАТУРА

- ¹ Д. Е. Айзенберг и др., Геол. журн. АН УССР, 13, в. 2 (1953).
² В. К. Голубцов, Изв. АН БССР (1954). ³ Е. О. Новик, Тр. научно-геол. совещания по нефти, озокериту и горючим газам УССР, Изд. АН УССР, 1949.
⁴ Д. М. Раузер-Черноусова и др., Тр. ИГН АН СССР, 62, геол. сер., № 19 (1948). ⁵ А. Я. Стефаненко, А. С. Махнач, Изв. АН БССР, 4 (1953).
⁶ А. В. Фурсенко, ДАН, 90, № 2 (1953). ⁷ Т. И. Шлыкова, Тр. ВНИГРИ, нов. сер., 56 (1951).