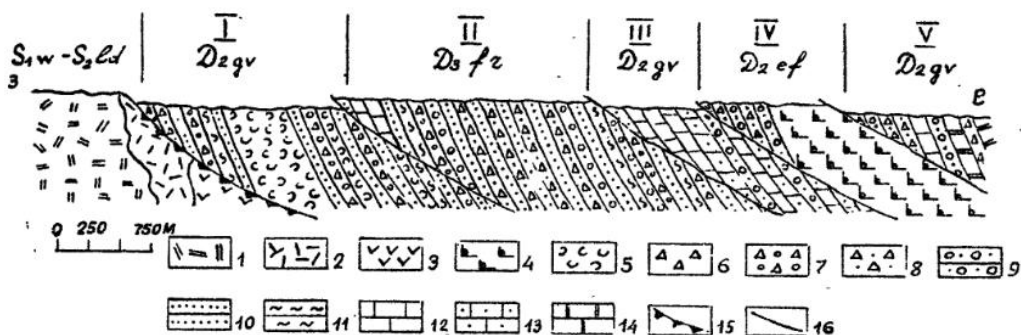


В.П.ШАТРОВ

АЛЛОХТОННЫЙ КОМПЛЕКС ДЕВОНА В СЕВЕРОСОСЬВИНСКОМ
БАСЕЙНЕ НА ВОСТОЧНОМ СКЛОНЕ ПРИПОЛЯРНОГО УРАЛА

Разрез девонских образований р.Иоутыньи в центральной части Северососьвинского бассейна представляет собой аллохтонный блок, состоящий из пакета пластин, перемещенных по пологой поверхности надвига в западном направлении. Материалы автора, вопреки существующим представлениям, показывают наличие сближенных разнофациальных и разновозрастных толщ, свидетельствующих о довольно значительных горизонтальных амплитудах перемещения блоков, сопровождавшихся образованием надвигов и сдвигов, как с выпадением, так и с удваиванием некоторых стратиграфических горизонтов. Кроме того, в процессе перемещения пластин во фронтальной части надвига образуются мелкие складки, разнообразная геометрия которых изображена на геологических картах предшествующих исследователей /1-3/.

Аллохтонный комплекс, изученный по береговым обнажениям р.Иоутыньи, сложен вулканогенными, вулканогенно-осадочными, обломочными и карбонатными об-



Литотектонический профиль вдоль широтного течения р. Моутыньи.

I - кератофиры, 2 - спилиты, 3 - порфириты андезито-базальтового состава, 4 - шаровые и подушечные лавы базальтового состава, 5 - туфы андезито-базальтового, базальтового, смешанного состава, 6 - брекчии мономиктовые известняковые, 7 - конглобрекчии, состоящие преимущественно из обломков и галек вулканитов и известняков, 8 - брекчии полимиктового состава, 9 - конгломераты полимиктового состава, 10 - туфогравелиты, туфопесчаники, туфоалевролиты, туффиты, II - кремнистые сланцы, 12 - известняки светло-серые, серые органогенные мраморизованные, 13 - известняки серые и темно-серые органогенные битуминозные, 14 - известняки органогенно-обломочные кораллово-строматопоровые, 15 - фронтальная линия надвига, 16 - линия надвига тектонической пластины

разованиями среднего-верхнего девона и имеет сложный структурный облик (см. рисунок). Преимущественное грубобломочное выполнение аллохтона и резкие вертикальные изменения фаций указывают на активный синседиментационный тектогенез. Синтез геологической информации предполагает проявление складчато-покровных дислокаций, сопровождаемых накоплением олистостромово-молассовых отложений, включающих блоки известняков и вулканогенно-осадочных пород. Весь этот комплекс аллохтонных пластин, имеющих блоковое строение и нарушенную стратиграфическую последовательность, предположительно в раннем карбоне (турне) в результате герцинских тектонических движений был надвинут в широтном направлении на силурийские образования. С этими же деформациями связаны надвиги среднедевонских образований на верхнедевонские-нижнекаменноугольные отложения севернее - в бассейне рек Большая Люлья-Ятрия /5/.

Долготно простирающиеся средне-верхнедевонские вулканогенно-осадочные и терригенные образования надвинуты на вулканогенные образования силура (верхняя турватская свита), которые выполняют роль упора, а выпадение слоев из разрезов девона указывает на перемещение по поверхности срыва. Амплитуда горизонтального перемещения тектонических пластин, вероятно, была невелика. Деформации не сопровождались проявлением регионального метаморфизма: девонские вулканиты этого района не подверглись зеленокаменному перерождению и имеют ярко выраженный кайнотипный облик /4/.

Фронтальная часть надвига ограничена упором силурийских вулканогенных пород — порфиритов андезито-базальтового состава, спилитов, кератофиров. Крайней западной является I пластина, сложенная преимущественно терригенными, вулканогенно-осадочными и карбонатными породами — глыбовыми и крупнообломочными хаотичными брекчиями и конглобрекчиями, переслаивающимися мелкообломочными брекчиями, туфогравелитами, туфопесчаниками, кремнистыми сланцами. В обломках и глыбах органогенных известняков найдена ближе не определяемая фауна живетского яруса: *Parathuramina paulis* Вук., *P. ex. gr. breviradiosa* Reitl., *P. ex. gr. cordata* Pron., *P. magna* Antr., *Cribrosphaeroides grandiporus* Pojark., *C. simplex* Reitl., *Tamarina corpulenta* L. Petr. и др., а также многочисленные водоросли. В основании II более восточной и самой мощной пластины залегают переслаивающиеся туфы, туфопесчаники, туфоалевролиты с прослоями серых и темно-серых органогенно-обломочных и битуминозных известняков. По находкам ископаемой фауны в этих известняках и определен возраст всего порога. Остальная большая часть разреза пластины представлена в основном туфами, туфопесчаниками, туфоалевролитами, брекчиями, конгломератами. Франский возраст образований определен по находкам конодонтов и фораминифер *Polynathus ex. gr. varcus* Stauff., *Pol. aff. ovatinodossus* Zieg., *Klap. et John.*, *Tikhinella frinda* Вук., *T. pirula* Вук., *T. measpis* Вук., *T. multiformis* (Lip.), *Cribrosphaeroides robusta* (M.-Maccl.), *C. simplex* Reitl., *Parathuramina ex. gr. paracushmani* Reitl. и др. Восточнее располагается маломощная III пластина живетского возраста, представленная различными известняками — темно-серыми битуминозными, серыми и светло-серыми водорослевыми, розовато-серыми мшанково-криноидными с фауной живетского яруса: *Polygnathus aff. limiformis* Zieg., *Klap. et John.*, *Coenites ex. gr. dubatolovi* Yanet., *Parathuramina ex. gr. poiarkovi* Zador. et Juf., *Tamarina ex. gr. corpulenta* L. Petr., *Aurora singularis* Pojark., *A. ferganensis* Pojark., *A. ferganensis parva* L. Petr., *Parathuramina breviradiosa* Reitl., *P. graciosa* Pron. и др. Брахиоподы верхов эйфеля-живета найдены в этих известняках А.Л.Клоповым /2/.

Вышележащая IV пластина имеет эйфельский возраст, и слагающие ее отложения охарактеризованы фауной преимущественно тальтийского горизонта^I. Эта пластина наиболее доступна обзору и сложена обломочными и вулканогенными породами. В ее фронтальной части располагаются горизонты обломочных пород — конгломератов известняковых и вулканомиктовых с незначительным количеством галек и обломков известняков. Далее к востоку развита мощная толща шаровых и подушечных толеитовых лав базальтового состава. Возможно, эти базальтоиды служат ложем всего аллохтона. Из конгломератов нами собрана богатая ископаемая фауна кораллов, строматопорат, фораминифер: *Dendrostella trigemma* (Quenst.), *Lyriellasma cf. hallioforme* (Soshk.), *Stellopora ex. gr. gloriosa* Rogoyavl., *Actinostroma sp. indet.*, *Parathuramina ellipsoidalis* Pojark., *P. aperturata* Pron., *P. magna* Antr., *P. bykovae* Pojark., *P. elegans* Pojark., *P. uralica* L. Petr. и др. Приведенный список органических остатков характерен для отложений тальтийского горизонта эйфеля.

^I В своих построениях автор пользуется стратиграфической схемой 1980 г.

Следующая к востоку У пластина последняя и сложена преимущественно обломочными и карбонатными образованиями. Это известняковые несортированные крупнообломочные брекчии и конглобрекчии, вулканомиктовые крупногалечные конгломераты с редкими обломками известняка, прослойки органогенно-обломочных серых и темно-серых массивных известняков мощностью 15–30 м. Породы падают на восток под углом 25–30°. Видимая мощность пластины 700 м, далее к востоку она погружается под более молодые отложения. Из прослоев органогенных известняков автором собрана довольно богатая фауна живетского возраста. Живетская же фауна собрана из этой части разреза и другими исследователями /1,2/. Отсюда выясняется одна из особенностей надвига – самая западная (I) и самая восточная (У) пластины имеют один и тот же возраст, что вызвано, очевидно, сложными неоднократными проявлениями дислокаций.

С п и с о к л и т е р а т у р ы

1. В о л к о в С.Н. Средний палеозой северной окраины Нижнетагильского синклиория. М.; Л.: Изд-во АН СССР, 1960.
2. К л о п о в А.Л. Геолого-структурная позиция среднепалеозойской карбонатной формации в эвгеосинклинальной зоне Севера Урала: Автореф. дис. ... канд. геол.-мин. наук. Тюмень, 1981.
3. Л и д е р В.А. Геология Северососьвинского бурогоугольного бассейна. М.: Недра, 1964.
4. Ш а т р о в В.П. Стратиграфическое положение силурийской андезито-базальтовой ассоциации Северососьвинского бассейна на Приполярном Урале // Новые данные по стратиграфии и литологии палеозоя Урала и Средней Азии. Екатеринбург, 1992. С.36–42.
5. Ш а т р о в В.П. О герцинских надвигах в Северососьвинском бассейне на Приполярном Урале // Ежегодник-1992 / Ин-т геологии и геохимии УрО РАН. Екатеринбург, 1993. С.30–31.