

Г.А.ПЕТРОВ, Л.А.КАРСТЕН, Г.Н.БОРОЗДИНА, В.А.НАСЕДКИНА

НОВЫЕ ДАННЫЕ О ВОЗРАСТЕ ПОРОД В ЗОНЕ ГЛАВНОГО
УРАЛЬСКОГО РАЗЛОМА НА СЕВЕРНОМ УРАЛЕ

Зона Главного Уральского глубинного разлома (ГУГР) рассматривается многими исследователями как структура сочленения образований палеоконтинентального и палеоокеанического (палеоостроводужного) секторов Урала /1, 2 и др./. Поэтому представляют интерес сведения о геологическом строении и возрасте пород, слагающих эту зону.

Находки остатков фауны и микрофауны были сделаны нами в трех структурных позициях:

- 1) в зоне мегамеланжа, состоящей из блоков углистых сланцев, туфосланцев, метабазальтов и ультрабазитов Салатимского пояса (собственно зона ГУГР);
- 2) в яшмоидах лагортинского комплекса (назван по аналогии с комплексом, выделенным ранее в зоне ГУГР на Полярном Урале /2/);
- 3) в полосе углеродистых сланцев и мраморизованных известняков, вытянутой субпараллельно ГУГР, к западу от него.

1. В зоне мегамеланжа, на левом берегу ручья Кваша-Сос, в 1,5 км вверх по течению от его устья (правый приток р.Тохта, бассейн р.Выжай), в керне скважины Северной ГРЭ (проба ИИИ/44) в углеродисто-серицит-хлоритовом сланце (прослой среди существенно хлоритовых сланцев по туфоалевролитам и туфоаргиллитам) обнаружены ядра фораминифер, которые В.В.Черных определил как *Ammonia* cf. *saumensis* Tschern., *Ammonia tubacerra* cf. Tschern., *Serpulina* cf. *uralina* Tschern., характерные, по его сведениям, для сарайнинского горизонта лохковского яруса раннего девона.

Далее, на правом берегу р.Мал. Ивдель, в 5,5 км от ее устья (точка 07-

-6), в углеродисто-серицит-кварцевых сланцах (переслаивание с существенно хлоритовыми сланцами по туфоалевролитам и туфоаргиллитам) найдены конодонты *Acodus* (?) sp., *Drepanodus* sp., *Panderodus* cf. *panderi* (Stauffer), *Periodon* (?) sp. средне-позднеордовикского облика (определения В.А.Наседкиной).

2. В прослоях яшмоидов среди метабазальтов и туфосланцев лагортинского комплекса (западный склон хр.Кент-Ньер, в 7 км к северу от устья р.Мал. Ивдель, или 5 км по азимуту 115° от устья ручья Средний Ивдель), найдены две точки с микрофауной. В точке I27-6 обнаружены конодонты *Acodus* (?) sp., *Periodon* (?) sp., *Pugodus* (?), позволяющие предполагать средне-позднеордовикский возраст пород. В точке I27-10 найдены конодонты *Periodon* cf. *grandis* (Ethington) ? позднеордовикского (?) возраста. Таким образом, наиболее вероятен позднеордовикский возраст изучаемой толщи.

Зеленосланцево-измененные отложения лагортинского комплекса, среди которых найдена микрофауна, располагаются к западу от комплекса параллельных диабазовых даек. К востоку от дайкового комплекса и локальных структур внутри него развиваются вулканиты шемурской свиты, нижняя подсвита которой также имеет позднеордовикский возраст. Есть основания предполагать, что метабазальты лагортинского комплекса могут оказаться латеральными аналогами шемурских базальтоидов.

3. В полосе углеродисто-серицитовых, углеродисто-серицит-кварце-в.-н.-х сланцев и мраморизованных известняков, протягивающейся западнее зоны меланка (0,5-5 км) под острым углом к ней, обнаружено пять точек с фаунистическими остатками (левый берег р.Халь-Сори, левый приток р.Тальтия, 2,5 км вверх по течению от ее устья). Среди мраморизованных известняков в точке 204 найден обломок чашечки цистоидей из отряда *Regularia*, плохой сохранности (цистоидеи и криноидеи определены В.С.Милициной), а также неопределимые стебли криноидей. Находка остатков цистоидей свидетельствует о среднеордовикском возрасте вмещающих пород. В точке 0209 найдены криноидеи *Fascicrinus* sp., а в точке 0207 - *Apertocrinus* sp., *Fascicrinus* sp. средне-позднеордовикского возраста. В точке 02219 обнаружены обломки стебля криноидей ордовикского облика. Таким образом, найденные фаунистические остатки указывают на среднеордовикский возраст образования известняков.

Здесь же на левом берегу р.Халь-Сари в углеродисто-серицит-карбонатных сланцах (проба 0209а), пространственно ассоциирующих с известняками, обнаружен следующий комплекс конодонтов: *Palmatolepis folicea* Youngquist P. *subrecta* Muller et Youngq., *P. proversa* Muller et Ziegler, *P. aff. linguiformis* Muller, *P. minuta elegantula* Wang et Ziegler, *Polygnathus normalis* Muller et Youngq., *P. cf. dengleri* Bischoff et Ziegler, *P. dubius* Hinde. *P. aff. morgani* Klapper et Lane, *P. sp.*, *Icriodus symmetricus* Br. et Mehl., *Spatognathodus gradata* Bryant, *Bryantodus* sp. (определения Г.Н.Бороздиной), характерный для верхов франского яруса (зона *gigas*).

Значительная разница в возрасте пород и особенности геологического строения изучаемой полосы позволяют предположить здесь существование олистострома, где олистолиты представлены среднеордовикскими известняками, а матрикс - позднедевонскими углеродистыми сланцами.

Новые находки фаунистических остатков в литологически сходных углеродистых сланцах свидетельствуют о существовании на протяжении длительно го

времени (ордовик – девон) между пассивной континентальной окраиной и субостроводужной областью активного вулканизма морского бассейна, условия седиментации в котором были примерно постоянны. Размеры и глубина палеобассейна (следы которого сохранились лишь в виде блоков в мегамеланже ГУГР) были, вероятно, достаточно велики, о чем свидетельствует кремнистый, аргиллитовый, алевроитовый (не крупнее алевропесчанистого) размер зерен в породах, тонко – ритмично-слоистое строение углеродистых и туфосланцев, что может указывать также на принадлежность их дистальным фациям флишевой формации.

С п и с о к л и т е р а т у р ы

1. Карстен Л.А., Пучков В.Н., Заславская Н.М. Геология зоны Главного Уральского глубинного разлома на Приполярном Урале // Изв. АН СССР. Сер. геол. 1989. № 3. С.133–136.

2. Пучков В.Н. К стратиграфии вулканогенно-осадочных толщ лемвинской зоны (Полярный Урал) // Докембрий и нижний палеозой Урала. Свердловск, 1978. С.5–12.
