

рый позволил дополнить и пересмотреть некоторые взгляды на геологическое строение карбоновых отложений Салаира. Многие исследователи описываемые отложения, представленные типичными морскими осадками, относят к турнейскому ярусу нижнего карбона. В породном составе преобладают алевролиты различного цвета от серого до черного с различными оттенками, реже отмечаются мелкозернистые песчаники. Все эти разновидности относятся к глубоководным фациям осадконакопления. Отложения прибрежной зоны осадконакопления представлены черными углистыми алевролитами и алевритами, среди которых отмечаются редкие маломощные прослои серых известняков с хорошо выраженной и выдержанной слоистой текстурой. К отложениям данной фации приурочены олистолиты и олистоплаки, сложенные гипербазитами, кварцитами и биотитовыми плагиогранит-порфирами. Размеры их достигают нескольких десятков метров.

Новоушинский олистоплак, расположенный непосредственно в середине села и используемый местными жителями в качестве источника бутового камня, является типичным отторженцем. Форма его овальная, размеры - 7 x 20 м при видимой мощности 5-6 м. По составу это биотитовый плагиогранит-порфир. Порода желтовато-серого цвета, порфировой и гломеропорфировой структур, пятнистой текстуры. Порфиновые выделения идиоморфной формы представлены олигоклазом, кварцем и бурым биотитом, размером до 0,4 см. Основная масса имеет мелкозернистую и фельзитовую структуры, состоит из кварц - полевошпатового агрегата. В плагиогранит-порфирах отмечаются многочисленные кварцевые жилы и прожилки мощностью до 30 см, не выходящие за пределы тела-отторженца. Развитая в ксенолите трещиноватость совершенно отлична от трещиноватости матрикса. Расположение тела плагиогранит-порфиров в матриксе пород согласное. Длинная ось ксенолита расположена параллельно слоистости вмещающих его алевролитов, в которых отмечаются слабо заметные следы сдирания и выпихивания. На боковых сторонах олистоплака хорошо заметны борозды волочения, затушеванные последующими тектоническими нарушениями.

Аналогами вышеописанных плагиогранит-порфиров, скорее всего, являются гранитоиды, расположенные на юго-западе и отнесенные ранее к нижнекарбоновым образованиям. Нахождение подобных гранитоидов среди отложений нижнего карбона в качестве олистолитов ставит под сомнение достоверность отнесения их к залесовскому комплексу. Соответственно, возраст подобных гранитоидов будет не моложе верхнего девона.

Севернее, на водоразделе между реками Мочище и Таловка, по материалам предшествующих работ выделялся Глазыринский гипербазитовый массив, отчетливо проявленный в аномальном магнитном поле. Массив сложен серпентинитами и апосерпентинитовыми метасоматическими породами и располагается среди отложений карбона. Из анализа керна скважин, пробуренных в 2005 г. ОАО «ГАЭ», видно, что «тела» гипербазитов имеют довольно скромные размеры и располагаются выше и среди алевролитов турнейского яруса нижнего карбона в виде олистоплаков различной формы и размеров. Представлены они кварцитами, серпентинитами и апосерпентинитовыми метасоматическими породами, генетически неопределенными разностями. На контакте гипербазитов с вмещающими их породами матрикса и в самом матриксе отсутствуют какие либо признаки гидротермальной и метасоматической проработки, хотя сами гипербазиты довольно интенсивно преобразованы метасоматическими процессами вплоть до лиственизированных разностей и апосерпентинитовых метасоматитов. Кварцевые жилы и прожилки, развитые в пределах тела олистолита, не выходят за его пределы, что указывает на их более древний, нежели у пород матрикса, возраст. Контакты ксенолита и матрикса всегда четкие и резкие. Размеры тел олистоплаков варьируют от нескольких до десятков метров. Расположение их в матриксе хаотичное, неравномерное, но, видимо, приоритетная ориентировка ксенолитов совпадает с осью палеобассейна, что косвенно подтверждается магнитной аномалией, вытянутой в виде узкой полосы в северо-восточном направлении.

Исходя из вышесказанного, можно предположить, что Глазыринский массив является олистостромным образованием и состоит из серии сближенных олистоплаков и олистолитов, сложенных гипербазитами, кварцитами и другими разновидностями пород.

Расположенный севернее Успенский гипербазитовый массив, судя по анализу материалов предшествующих работ, имеет аналогичное строение и положение в разрезе нижнекарбоновых отложений, что также позволяет предполагать его олистостромовую природу.

Таким образом, на основании полученных данных о геологическом строении южной части Алтайского Салаира можно сделать вывод, что развитие морского бассейна, существовавшего в карбоновое время, особенно его прибрежная и присклоновая фации, проходило в беспокойной тектонической обстановкой осадконакопления. Наличие крупных олистолитов и олистоплаков, сложенных различными породами, свидетельствует о формировании терригенных осадков преимущественно в водонасыщенной среде, в результате процессов обрушения и скольжения осадков, а также их течения в пластичном или пастообразном состоянии. Поэтому ожидать каких-либо месторождений полезных ископаемых в олистостромах нижнего карбона не целесообразно и не перспективно. На это также указывают многочисленные спорадические находки рудных обломков, не нашедших своего дальнейшего подтверждения последующими проведенными поисковыми и разведочными работами.

---