

**ВЕЩЕСТВЕННЫЙ СОСТАВ ПОРОД, ПЕРЕКРЫВАЮЩИХ РУДНОСНЫЙ ГОРИЗОНТ
УРАНОВОГО МЕСТОРОЖДЕНИЯ ХАРАСАН (РЕСПУБЛИКА КАЗАХСТАН)**

Б.Р. Байназаров

Научный руководитель доцент Н.Ф Столбова

Национальный исследовательский Томский политехнический университет, г. Томск, Россия

Целью данной работы является изучение вещественного состава пород, перекрывающих меловой рудноносный горизонт уранового месторождения Харасан. Объектом специальных исследований являются образцы керна, представленные обломочными и глинистыми породами палеоцен – миоценового возраста.

Месторождение Харасан находится в Жанакорганском районе Кзылординской области Республики Казахстан. Оно относится к инфильтрационному генетическому типу и представлено продуктами переотложения минерального вещества при фильтрации растворов, обогащенных ураном. Многие разновидности пород содержат битуминозное вещество [1]. В связи с этим обстоятельством вещественный состав таких пород представляет существенный интерес.

Каменный материал для исследований был отобран из керна скважины, пересекающей отложения палеоцен-миоценового возраста. Из него было изготовлено 16 шлифов и 12 пришлифовок для исследований.

Для достижения поставленной цели были применены следующие методы: петрографический, битуминологический, рентгено-флюoresцентный и термический.

Петрографические исследования показали следующее: породы изучаемых отложений представлены обломочными и глинистыми разновидностями. Среди них выделены алевритовые, псаммитовые и дресвяно-гравелитовые представители. По минеральному составу обломочного материала породы близки. Содержание обломочного материала в них такое: кварца в среднем 60...70 %, полевых шпатов 7...15 %, обломков пород – 5...15 %.

В соответствии с классификацией В.Д. Шутова породы относятся к группе 7 – пород не терригенного происхождения. Это подтверждает предположение о генезисе пород в коре выветривания субстрата кислого состава.

В подчиненном количестве содержатся слюды (мусковит, хлорит, хлоритизированный биотит) – в среднем 1...2 %, углистый растительный детрит – в среднем 0.5...5 %, глинистые минералы – в среднем 5...15 %. В виде незначительной примеси встречаются аксессорные минералы (ильменит, лейкоксен, турмалин, циркон и другие).

Тип цемента по количеству и распределению в породах – базальный, а по составу – карбонатный.

Рентгено-флюoresцентный метод исследования был проведен на современном спектрометре Innov-X 50. Анализ результатов исследования обнаружил присутствие отдельных прослоев пород с высоким содержанием урана (образец 7, содержание урана 84×10^{-4}). В таких прослоях отмечаются также высокие концентрации марганца.

Дифференциально-термический анализ образцов выполнен в научно-аналитическом центре ТПУ для определения глинистых минералов в породах разреза. Среди выявленных минералов – кварца, сидерита и кальцита обнаружен глинистый минерал группы иллита – гидромусковит [2].

Наибольшее внимание было уделено битуминологическому методу, позволяющему изучить особенности широко представленного в породах битуминозного вещества. Он был применен для изучения состава, характера свечения, определения структурно-текстурных особенностей и распределения битумоидов в породе. Битуминозность пород изучалась в ультрафиолетовом свете на люминесцентном микроскопе Микмед-2. Результаты исследований представлены в таблице.

Анализ результатов, представленных в таблице, позволяет сделать ряд выводов.

Во всех изученных образцах зафиксировано присутствие битумоидов. Этот факт свидетельствует о процессах битумообразования в изучаемом районе.

Текстуры и структуры битуминозных пород указывают на принадлежности их к эпигипбитумоидам. Они приурочены к ослабленным зонам в породе: заполняют трещины, отмечаются в цементирующем массе, образуя, ореолы вокруг сульфидов (пирит).

Состав эпигипбитумоидов варьирует от легких (голубоватое свечение) до смолисто-асфальтеновых (темно-коричневое свечение) при преимущественном проявлении битумоидов смолистого состава (темно-бурое свечение).

Содержание эпигипбитумоидов в породах изменяется от 0,02 % до 0,05 %, при среднем – 0,03 %. Отмечается устойчивая тенденция к повышению их концентрации по мере приближения к рудной пачке.

Особенностью изученного разреза является присутствие эпигипбитумоидов, которые, очевидно, мигрировали из ниже залегающего рудноносного горизонта.

Обнаруженные особенности вещественного состава пород, перекрывающих рудноносный горизонт месторождения Харасан, подтверждают инфильтрационный генезис месторождения и выявляют существенное влияние на его формирование углеводородных флюидов. Среди последних наиболее активны битумоиды среднеподземного состава.

Таблица
Особенности проявления битумоидов в породах изучаемого разреза

№ обр	Название породы	Концентрация битумоидов	Состав битумоидов	Характер свечения	Текстуры и структуры битумоидов
6	Алевролит	0,02	Смолистый, смолисто-асфальтеновый, маслянистый, Смолистые и легкие	Темно-бурый, темно-коричневый, желтовато-бурый, голубой	Неравномерно-рассеянная, пятнистая, точечная, трещиноватая
8	Дресвяно-гравелито-псаммитовая	0,05	Маслянисто-смолистый, маслянистый, смолистый	Светло-желто-бурый, светло-желтый, бурый	Цементная, ореольная, пятнистая
5	Алевролит	0,03	Смолистый, масляно-смолистый, легкий	Темно-бурый, светло-желто-бурый, голубой	Неравномерно-рассеянная, пятнистая
7	Песчаник полимиктовый	0,03	Смолистый, масляно-смолистый, смолисто-асфальтеновый, легкий	Бурый, темно-бурый, темно-коричневый, голубой	Неравномерно-рассеянная, пятнистая
2	Песок белесый, мелкозернистый	0,03	Смолистый, масляно-смолистый, легкий	Темно-бурый, светло-желто-бурый, голубой	Цементная, точечная
1	Алеврит	0,05	Масляно-смолистый, смолистый, смолисто-асфальтеновый, легкий	Светло-желто-бурый, темно-бурый, темно-коричневый, голубой	Цементная, пятнистая, трещиноватая, точечная

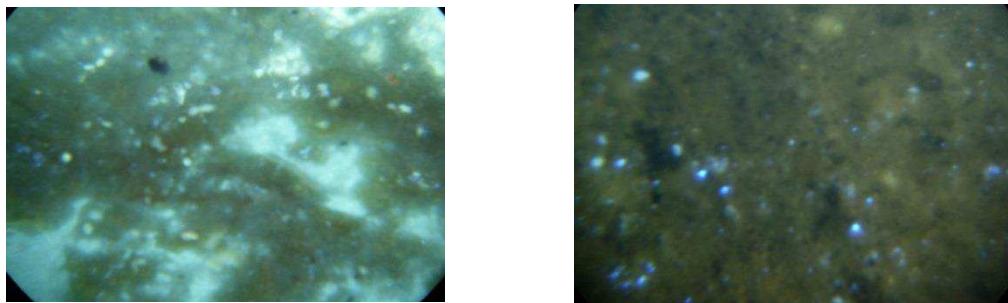


Рис. Битуминозное вещество под люминесцентным микроскопом Микмед-2.

Слева – алевролит битуминизированный (обр. 5, табл.);

справа – алеврит в битуминозном веществе (обр. 1, табл.)

(на фото: выделения белого цвета – легкие битумоиды, серого – масляно-смолистые, темно-серого – смолистые, черные – смолисто-асфальтеновые)

Литература

1. Аубакиров Х.Б., Берикболов Б.Р., Вершков А.Ф., Язиков В.Г. Урановые месторождения Казахстана. – Алматы: Білім, 2008. – 318 с.
2. Иванов В.П., Касатов Б.К., Красавина Т.Н., Розинова Е.Л. Термический анализ минералов и горных пород. – М.: Недра, 1974. – 39 с.