

**Особенности строения и условий формирования ачимовской толщи
нижнего мела (неокома) Широкого Приобья Западно-Сибирской молодой
плиты**

Шуваев Артем Олегович

Аспирант

*Московский государственный университет имени М.В. Ломоносова, Геологический
факультет, Москва, Россия*

E-mail: artem_shuvaev@mail.ru

Целью данной работы является изучение строения и реконструкция условий формирования нижнемеловой (неокомской) ачимовской толщи на территории Западно-Сибирской молодой плиты в пределах Широкого Приобья. Ачимовская толща изучалась в двух месторождениях – Приобском и Приразломном.

Западно-Сибирский нефтегазоносный бассейн (НГБ), на территории которого находятся изучаемые месторождения, расположен между горными сооружениями Урала на западе, Сибирской платформой на востоке и Алтае-Саянской горной системой на юге. Приобское и Приразломное месторождения находятся в центральной части Западно-Сибирского НГБ. Ачимовская толща – это нестандартное, с точки зрения стратиграфии, подразделение. В неё входят нижнемеловые разновозрастные породы, объединенные лишь общностью их морфологии и условий формирования. Ачимовская толща – неотъемлемый элемент клиноформного комплекса (рис 1). Клиноформы имеют сложное строение и состоят из трех частей: шельфовой ундоформы, склоновой клиноформы и бассейновой фондоформы. Ачимовские отложения приурочены к склоновым и бассейновым отложениям клиноформы.

Анализ распределения выделенных на основе изучения кернa фаций позволил составить первичную (седиментологическую) модель по весьма ограниченному материалу. Корреляция выделенных фаций с ГИС позволила расширить первичную модель, как по вертикали, так и по горизонтали. На финальной стадии, выделенные фации посредством 3Д сейсморазведки были распространены в межскважинном пространстве, и была получена полноценная геологическая модель.

Согласно построенной седиментологической модели [1] ачимовская толща представляет собой отложения древних, сложно устроенных, относительно глубоководных конусов выноса. По направлению от бассейна к суше последовательно выделяются три зоны конуса выноса: фондоформа, клиноформа и ундоформа. В клиноформенной зоне выделяются две кардинально различные фациальные зоны – это склоны палеошельфа и каналы, прорезающие склон шельфа, они сложены фацией турбидитов и фацией оползневых тел. Фондоформенная зона конуса выноса расположена на континентальном подножье и сложена фациями донных течений, подводных русел и лопастных тел.

Составлена секвентно-стратиграфическая модель формирования конусов выноса (рис 2). Согласно этой модели начало формирования конусов выноса приурочено к тракту низкого стояния. При самом низком уровне моря начинается формирование лопастей. Затем начинается повышение уровня моря и осадконакопление постепенно продвигаются к континентальному склону. Там они образуют клинья низкого стояния. Следующий этап конусообразования - трансгрессивная система трактов (TD). При максималь-

ном уровне моря формируются отложения тракта высокого стояния (HSD). При последующем несильном падении уровня моря, образуются породы, слагающие окраинно-шельфовый тракт (SMD). Затем цикл повторяется снова.

Литература

1. Рединг Х. Обстановки осадконакопления и фации. М.: Мир, 1990 г, Т. 2

Иллюстрации

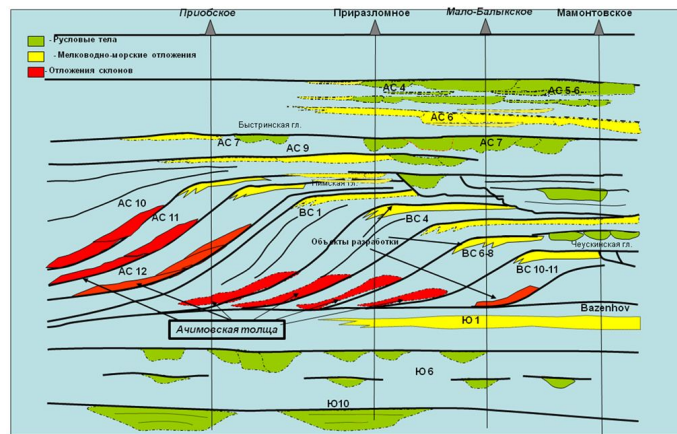


Рис. 1: Принципиальная схема строения Ачимовской толщи

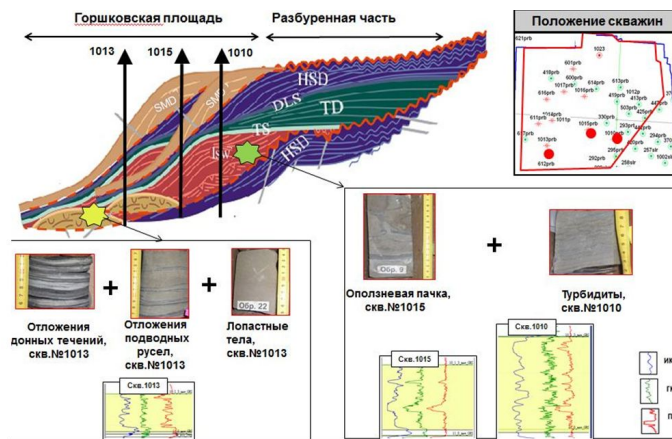


Рис. 2: Секвентно-стратиграфическая модель строения конуса выноса