

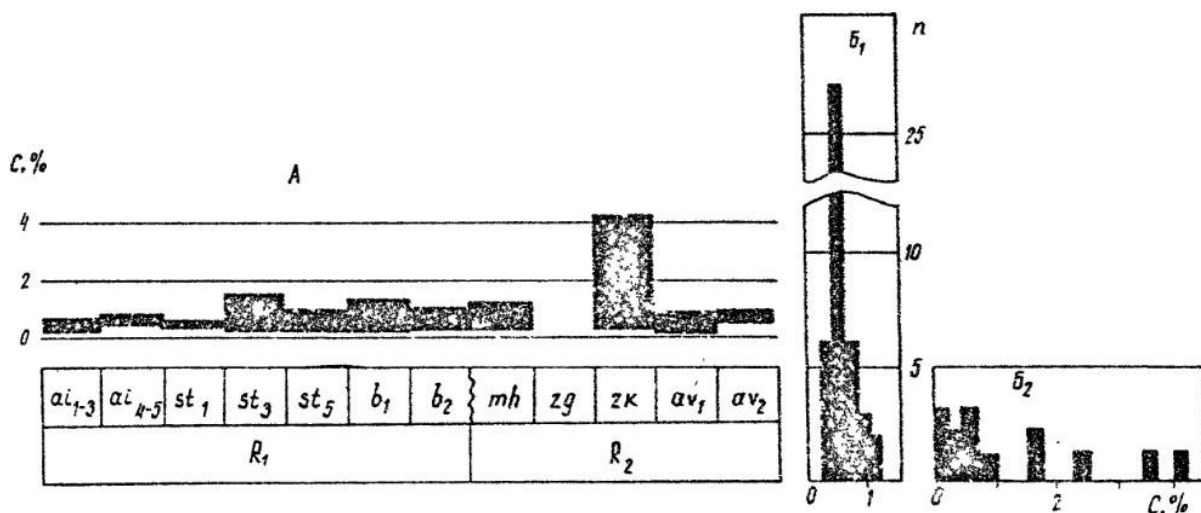
М.Т.КРУПЕНИН, А.В.МАСЛОВ, М.В.РЫКУС, В.И.СНАЧЕВ

НОВЫЕ ДАННЫЕ О СОДЕРЖАНИИ  $C_{орг}$  В СЛАНЦАХ НИЖНЕГО И СРЕДНЕГО РИФЕЯ ЮЖНОГО УРАЛА

Несмотря на большое количество черносланцевых уровней в стратотипическом разрезе рифея информация о содержании  $C_{орг}$  в сланцах, характере его распределения крайне неравномерна и скудна [1-4]. В этой связи целесообразно попытаться обобщить все известные данные и установить основные черты распределения  $C_{орг}$  в разрезах бурзяния и прматиния.

Для исследования использовано более 140 определений  $C_{орг}$ , выполненных в ГИН РАН, ПГО "Уралгеология" и Бакальском рудоуправлении. Углерод рентгеноаморфен, под электронным микроскопом наблюдается в виде глобуль размером менее 0,01 мкм между частицами алюмосиликатов и определяется как шунгит (температура выгорания - 500-650°C).

Максимальные содержания -  $C_{орг}$  (более 4% без пересчета на потери в катагенезе) характерны для сланцев зигазино-комаровской свиты, особенно ее нижней, серегинской, подсвиты, что подтверждает сделанный ранее Я.Э.Идовичем [6] на предварительных материалах одного из авторов вывод о том, что "черные сланцы более всего характерны для среднего рифея". Ряд проб на половинкин -



Характер распределения  $C_{орг}$  в глинистых сланцах нижнего и среднего рифея (А) и на ряде конкретных стратиграфических уровней:  $B_1$  - верхнебакальский,  $B_2$  зигазино-комаровский;  $n$  - количество проб.

$ai_{1-3}$  - навышко-чудинский;  $ai_{4-6}$  - кисеганско-сунгурский;  $st_1$  - нижнекусинский;  $st_3$  - половинкинский;  $st_5$  - верхнесаткинский;  $b_1$  - нижнебакальский;  $b_2$  - верхнебакальский;  $mh$  - машакский;  $zg$  - зигальгинский;  $zk$  - зигазино-комаровский;  $av_1$  - катаскинский;  $av_2$  - малоинзерский

ском, ниже-, верхнебакальском и машакском уровнях также имеет содержание  $C_{орг} > 1\%$ , что позволяет рассматривать их как низкоуглеродистые черные сланцы. Распределение  $C_{орг}$  на конкретных уровнях различно. Для суранского (нижний рифей Ямантауского антиклинория), а также ниже- и верхнебакальского уровней наблюдается нормальное распределение. На зигазино-комаровском уровне оно более сложное (см. рисунок).

Высокие содержания  $C_{орг}$  приурочены в типовом разрезе рифей к горизонту, где ранее обнаружены галечниковые фосфориты /5/. Формирование его было, по-видимому, связано с высокой биопродуктивностью седиментационного бассейна /6/, что и определило, возможно, рудный профиль данного черносланцевого уровня.

#### С п и с о к л и т е р а т у р ы

1. Г а р е е в Э.З. Типизация черносланцевых отложений стратотипического разреза рифей на основе петрохимических данных // Геохимия, минералогия и литология черных сланцев. Сыктывкар, 1987. С.29-30.

2. К о з л о в В.И., Г е н и н а Л.А., Н и з а м у т д и н о в А.Г. Углеродсодержащие сланцевые толщи стратотипа рифей Урала // Проблемы геологии, минералогии, геохимии, полезных ископаемых Южного Урала и сопредельных территорий. Уфа, 1989. С.101-103.

3. М а с л о в А.В. Эволюция обстановок накопления черносланцевых толщ в рифее на западном склоне Южного Урала // Геохимия, минералогия и литология черных сланцев. Сыктывкар, 1987. С.19-20.

4. М а с л о в А.В. Рифейские углеродистые отложения Башкирского мегантиклинория // Литология и полезные ископаемые. 1988. № 3. С.101-109.

5. Ф и л и п п о в В.А. Паралическая сидеритоносная и фосфатоносная формация докембрия западного склона Южного Урала // Докл. АН СССР. 1983. Т.268, № 1. С.158-162.

6. Ю д о в и ч Я.Э., К е т р и с М.П. Геохимия черных сланцев. Л.: Наука, 1988.