

УДК 552.323.6(550)

Pb–Sr–Nd-ИЗОТОПНЫЕ ХАРАКТЕРИСТИКИ МАНТИЙНЫХ ИСТОЧНИКОВ КИМБЕРЛИТОВ НАКЫНСКОГО ПОЛЯ (ЯКУТИЯ)

© 2004 г. Ю. Ю. Голубева, Г. В. Овчинникова, Л. К. Левский

Представлено академиком В.И. Коваленко 11.09.2003 г.

Поступило 17.09.2003 г.

Впервые представлены данные по U–Pb-изотопии трех образцов кимберлитов из двух трубок Накынского поля, в комплексе с их новыми Sr–Nd-изотопными характеристиками и ICP-MS-геохимией по единой коллекции образцов (табл. 1–3). В настоящее время известно ограниченное число публикаций [1–4], посвященных геохимии кимберлитов Накынского поля, в которых авторы подчеркивают своеобразие их состава и сопоставляют их с районами Снэп-Лэйк (провинция Слейв, Канада) и Золотицким полем Архангельской провинции.

Для анализа редких элементов были отобраны 8 образцов кимберлитов из двух трубок Накынского поля (6 – из трубы Ботубинская, 2 – из трубы Нюрбинская). Анализ редких элементов выполнен методом ICP-MS (аналитик Д.З. Журавлев, ИМГРЭ). Из этих же образцов выбраны 3 образца порфировых кимберлитов для анализа Pb–Sr–Nd-изотопных систем. Изучение изотопного состава кимберлитов проводилось в ИГГД РАН, методика анализов описана ранее [5].

Для анализа полученных данных (см. табл. 1) построена диаграмма распределения редких элементов (рис. 1), на которую нанесены анализы образцов кимберлитов трубок Ботубинская и Нюрбинская, трубы Удачная-Восточная (Далдынское поле, Якутия) и Золотицкого поля (Архангельская провинция, по [5]). Спектры распределения редких элементов в кимберлитах двух трубок Накынского поля перекрываются и практически совпадают. Появление распределение имеет образец кимберлита Золотицкого поля Архангельской провинции. Общей чертой кимберлитов данных полей является пониженное содержание некогерентных элементов (U, Nb, Ta), а также, как установлено нами ранее [3], легких редкоземельных элементов, что

отличает их от других известных кимберлитов Якутии и Архангельской провинции. Исходя из близких геохимических характеристик образцов кимберлитов Золотицкого и Накынского полей, можно предположить их принадлежность к одному и тому же типу, предложенному авторами [7] как “золотицкий” тип.

Изотопные отношения в Sr–Nd–Pd-системах изученных образцов приведены в табл. 2 и 3 и представлены на рис. 2, 3.

Изотопный состав Sr и Nd. Образцы двух трубок Накынского поля различаются по изотопному составу Sr, что видно на рис. 2 и табл. 2. Трубка Ботубинская несколько обогащена радиогенным стронцием ($\epsilon_{\text{Sr}} +43$ и +55) по сравнению с трубкой Нюрбинская и кимберлитами других полей Якутии. Согласно [9, 10], первичные $^{87}\text{Sr}/^{86}\text{Sr}$ -отношения для кимберлитов Якутии колеблются от 0.7035 до 0.7071. По-видимому, повышенные значения ϵ_{Sr} в кимберлита трубки Ботубинская обусловлены примесью корового материала. Точка анализа кимберлита трубы Нюрбинская близка кимберлиту Верхотинского поля (трубка им. В. Гриба) Архангельской провинции.

Между первичными отношениями $^{143}\text{Nd}/^{144}\text{Nd}$ двух трубок также наблюдаются различия (см. табл. 2). В образцах трубы Нюрбинская значения ϵ_{Nd} приближаются к нулю (см. табл. 2), по [1] они колеблются от +0.9 до –0.7. Трубка Ботубинская обладает несколько более высокими значениями ϵ_{Nd} (+1.8 и +2.0). Как видно на рис. 2, кимберлиты трубы Ботубинская по значениям ϵ_{Nd} близки кимберлитам Кепинского поля, а образец из трубы Нюрбинская – кимберлитам Верхотинского поля (трубка им. В. Гриба). Таким образом, кимберлиты Накынского поля обладают значениями изотопного состава Nd, близкими к среднему составу Земли (BSE) (ϵ_{Nd} около нуля), при этом образцы трубы Нюрбинская размещаются в поле отрицательных значений этой величины, т.е. стремятся к области обогащенной мантии EMI-типа, что не позволяет отнести их ни к одной из двух групп кимберлитов Южной Африки.

Институтrudных месторождений, петрографии, минералогии и геохимии
Российской Академии наук, Москва

Институт геологии и геохронологии докембрия
Российской Академии наук, Санкт-Петербург

Таблица 1. Главные пордообразующие (мас. %) и редкие элементы (ppm) в кимберлитах Накынского поля (Якутия)

Компонент	Ботуобинская						Нюрбинская	
	Б-5-89	Б-5-101	Б-16/4-415	Б-16/4-210	Б-16/4-270	Б-16/4-350	H-32/222-440	H-24/168-266
	1	2	3	4	5	6	7	8
SiO ₂	40.31	32.77	30.49	32.4	31.88	29.79	34.14	33.00
TiO ₂	0.37	0.31	0.39	0.63	0.62	0.56	0.76	0.41
Al ₂ O ₃	4.15	2.25	2.8	2.6	2.67	1.37	4.26	3.04
Fe ₂ O ₃	9.02	7.46	4.92	6.13	5.66	6.35	8.08	6.79
MgO	29.74	24.07	21.67	31.26	31.12	30.63	24.59	27.06
CaO	1.05	11.03	15.05	7.35	7.88	8.93	10.16	9.06
Na ₂ O	0.12	0.11	0.23	0.10	0.09	0.16	0.39	0.25
K ₂ O	0.14	0.29	1.53	0.83	0.55	0.24	2.56	0.88
P ₂ O ₅	0.68	0.54	0.54	0.71	0.77	0.63	0.72	0.38
Cr	750	672	882	1321	1488	1058	1663	797
Ni	2657	1686	1200	1087	1423	1418	1278	1089
Co	101	98	48	47	44	15	44	48
Sc	9.5	6.6	7.9	10.7	11.4	10.2	12.9	7.6
V	54	39	51	53	45	44	91	61
Rb	4.7	7.9	38.6	25.6	17.4	6.9	64.8	21.2
Cs	0.9	0.6	0.8	0.5	0.3	0.3	0.7	0.6
Ba	71	94	512	532	811	969	490	230
Sr	140	318	698	408	809	492	502	189
Ta	1.0	0.8	1.2	1.9	2.0	1.8	1.7	1.0
Nb	20	16	24	33	34	31	33	19
Hf	1.6	1.1	1.4	1.9	1.8	1.4	1.7	1.2
Zr	65	44	59	74	71	56	77	54
Y	12.7	8.7	9.7	9.6	8.8	10.7	11.3	7.9
Th	1.81	1.28	1.90	1.29	1.35	1.17	1.81	1.34
U	0.99	0.80	0.75	0.35	0.37	0.24	0.39	0.41
La	12.9	9.3	16.6	13.4	14.1	20.8	20.6	13.6
Ce	28.2	21.2	33.2	28.9	29.6	60.7	44.1	28.8
Pr	3.5	2.7	4.2	3.8	3.8	8.7	5.5	3.6
Nd	14.7	11.7	17.5	16.7	15.7	39.5	22.8	15.0
Sm	3.0	2.5	3.4	3.3	3.1	7.0	4.6	2.9
Eu	0.86	0.66	0.97	0.95	0.72	1.71	1.33	0.76
Gd	2.79	2.24	2.98	3.14	2.78	5.36	3.69	2.44
Tb	0.38	0.31	0.37	0.40	0.37	0.59	0.47	0.32
Dy	2.03	1.59	1.89	1.99	1.96	2.35	2.29	1.60
Ho	0.41	0.31	0.34	0.36	0.33	0.39	0.38	0.27
Er	1.00	0.76	0.84	0.84	0.80	0.91	0.88	0.66
Tm	0.13	0.10	0.11	0.10	0.10	0.09	0.10	0.09
Yb	0.79	0.57	0.67	0.61	0.61	0.52	0.57	0.49
Lu	0.12	0.08	0.10	0.09	0.09	0.08	0.08	0.07
Pb	2.82	3.17	1.35	1.75	0.89	1.84	0.73	0.44

Примечание. 1–3, 8 – автолитовые кимберлитовые брекчии, 4–7 – порфировые кимберлиты.

Таблица 2. Nd–Sr-изотопные данные для кимберлитов Накынского поля (Якутия)

Образец	Rb, ppm	Sr, ppm	$^{87}\text{Rb}/^{86}\text{Sr}$	$^{87}\text{Sr}/^{86}\text{Sr}$	$(^{87}\text{Sr}/^{86}\text{Sr})_t$	ε_{Sr}	
Нюрбинская Н-32/222-440	63.96	507.1	0.36490	0.707290 ± 24	0.705398	16	
Ботуобинская Б-16/4-350	7.55	649.2	0.03363	0.708333 ± 31	0.708159	55	
Ботуобинская Б-16/4-270	17.59	827.5	0.06149	0.707578 ± 38	0.707259	43	
Образец	Sm, ppm	Nd, ppm	$^{147}\text{Sm}/^{144}\text{Nd}$	$^{143}\text{Nd}/^{144}\text{Nd}$	$(^{143}\text{Nd}/^{144}\text{Nd})_t$	ε_{Nd}	$T_{\text{Nd}}\text{DM}$, млрд. лет
Нюрбинская Н-32/222-440	4.63	23.27	0.1203	0.512445 ± 8	0.512158	-0.2	1.2
Ботуобинская Б-16/4-350	7.03	39.59	0.1073	0.512527 ± 9	0.512271	2.0	0.9
Ботуобинская Б-16/4-270	2.95	14.75	0.1211	0.512550 ± 12	0.512261	1.8	1.0

Примечание. Первичные изотопные отношения, ε_{Sr} и ε_{Nd} рассчитаны на $t = 364$ млн. лет [1] с учетом современных изотопных составов UR ($^{87}\text{Rb}/^{86}\text{Sr} = 0.825$ и $^{87}\text{Sr}/^{86}\text{Sr} = 0.7045$) и CHUR ($^{147}\text{Sm}/^{144}\text{Nd} = 0.1967$ и $^{143}\text{Nd}/^{144}\text{Nd} = 0.512638$). Модельные возрасты $T_{\text{Nd}}\text{DM}$ рассчитаны с учетом современного изотопного состава деплетированной мантии (DM): $^{147}\text{Sm}/^{144}\text{Nd} = 0.2135$ и $^{143}\text{Nd}/^{144}\text{Nd} = 0.513151$.

Таблица 3. U–Pb-изотопные данные для кимберлитов Накынского поля (Якутия)

Образец	Pb, ppm	U, ppm	$^{238}\text{U}/^{204}\text{Pb}$	$^{206}\text{Pb}/^{204}\text{Pb}$	$^{207}\text{Pb}/^{204}\text{Pb}$	$^{208}\text{Pb}/^{204}\text{Pb}$	Th, ppm	$^{232}\text{Th}/^{204}\text{Pb}$
Нюрбинская Н-32/222-440	0.73	0.458	42.2	20.565 (18.112)	15.619 (15.487)	40.787 (37.657)	1.808	172
Ботуобинская Б-16/4-350	1.84	0.310	11.03	19.790 (19.149)	15.595 (15.561)	39.321 (38.540)	1.169	43
Ботуобинская Б-16/4-270	0.89	0.400	29.7	20.320 (18.594)	15.621 (15.528)	39.995 (38.115)	1.348	103

Примечание. В скобках приведены изотопные отношения Pb, исправленные на $t = 364$ млн. лет для кимберлитов Накынского поля [1]. Для анализа использованы фракции +0.25–0.5.

Изотопный состав Pb представлен в табл. 3 и на рис. 3. На этих графиках приведены модельные кривые эволюции изотопного состава Pb мантии, верхней и нижней коры. При построении

графиков использованы упрощенные модели эволюции Pb в мантийном, верхнекоровом и нижнекоровом резервуарах, которые приведены в [5].

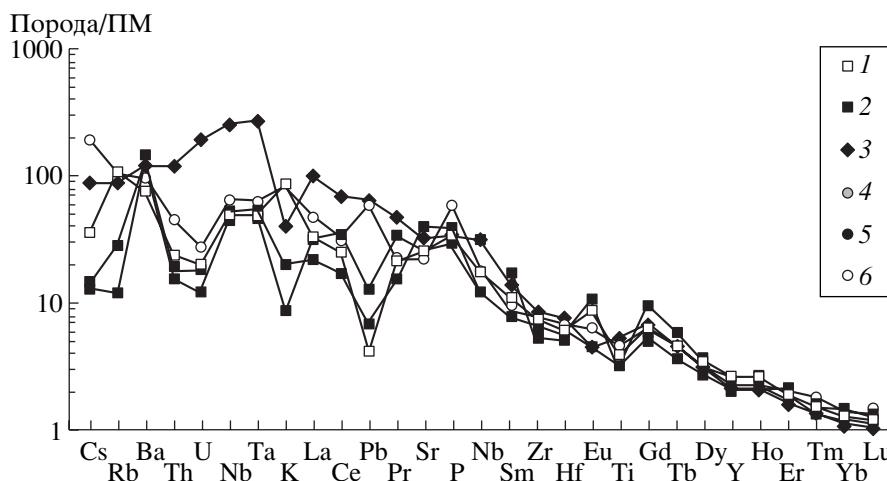


Рис. 1. Распределение редких элементов, нормированных к примитивной мантии (ПМ) [6], в кимберлитах Накынского поля (трубки Ботуобинская и Нюрбинская), Далдынского (трубка Удачная-Восточная) полей Якутии и Золотицкого поля (Архангельская провинция) [5]. Здесь и на рис. 2, 3: 1, 2 – кимберлиты Накынского поля (Якутия): 1 – трубка Нюрбинская, 2 – трубка Ботуобинская; 3 – кимберлиты трубки Удачная-Восточная (Далдынское поле, Якутия); 4–6 – кимберлиты Архангельской провинции [6]: 4 – Кепинского поля, 5 – Верхотинского поля (трубки им. В. Гриба), 6 – Золотицкого поля.

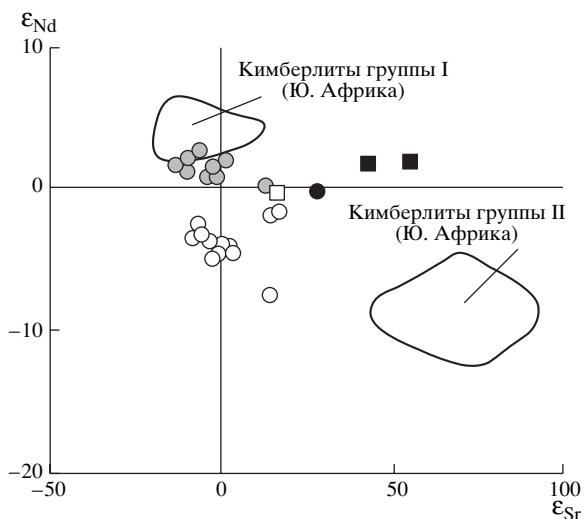


Рис. 2. Диаграмма ϵ_{Nd} – ϵ_{Sr} для кимберлитов Накынского поля (Якутия), Золотицкого, Верхотинского (трубка им. В. Гриба), Кепинского полей (Архангельская провинция). Поля по [8].

Как видно на рис. 3, изотопные отношения первичного свинца кимберлитов Накынского поля и Архангельской провинции похожи и в некоторых случаях перекрываются. Как и кимберлиты Архангельской провинции, точки изотопных составов кимберлитов Накынского поля располагаются в области кривой эволюции свинца мантии (рис. 3а) и с возможной незначительной примесью Pb нижней коры (рис. 3б). Причем анализ

кимберлитов трубки Нюрбинская (Якутия) и Верхотинского и Золотицкого полей (Архангельская провинция) практически перекрываются, находясь вне полей кимберлитов I и II групп Южной Африки. В то же время образцы кимберлитов трубки Ботуобинская располагаются среди либо вблизи точек анализов Кепинского поля, попадая в поле кимберлитов группы I Южной Африки.

Согласно Rb–Sr-датировкам, полученным А.М. Агащевым с соавторами [1], возраст кимберлитов Накынского поля составляет 364 ± 8 млн. лет. Рассчитанные нами модельные возрасты $T_{(\text{Nd})}\text{DM}$ для кимберлитов Накынского поля (см. табл. 2) находятся в интервале 0.9–1.2 млрд. лет. При этом для трубки Нюрбинская модельный возраст составляет 1.2 млрд. лет (1.1–1.2 млрд. лет по [1]), а для трубки Ботуобинская 0.9–1.0 млрд. лет. Эти модельные возрасты, вероятно, характеризуют возраст обогащения источника магм кимберлитов Накынского поля, т.е. предположительно источник кимберлитов был обогащен за 0.54 и 0.84 млрд. лет перед возникновением кимберлитовых магм, причем раньше в источнике кимберлитов трубки Нюрбинская. Изотопный состав кимберлитов Накынского поля располагается вблизи поля среднего состава Земли (BSE), а в кимберлитах трубки Нюрбинская, как и в кимберлитах Золотицкого поля (Архангельская провинция), возможно участие литосферной мантии EMI-типа, это подтверждается и данными по изотопии Pb: кимберлиты трубки Нюрбинская несколько обеднены радиогенным Pb по сравнению с трубкой Ботуобинская.

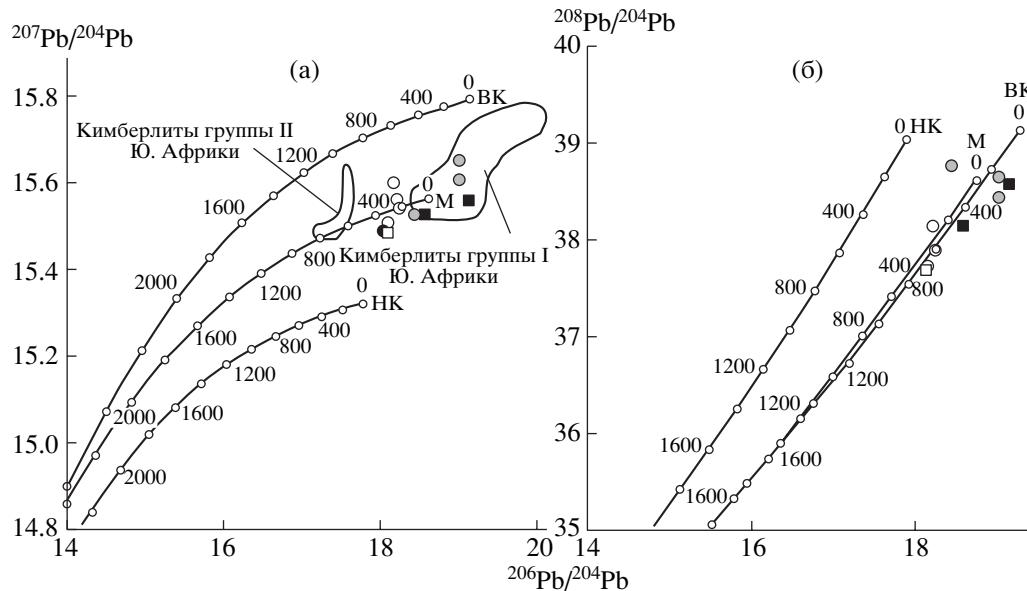


Рис. 3. Диаграммы $^{207}\text{Pb}/^{204}\text{Pb}$ – $^{206}\text{Pb}/^{204}\text{Pb}$ (а) и $^{208}\text{Pb}/^{204}\text{Pb}$ – $^{206}\text{Pb}/^{204}\text{Pb}$ (б) для кимберлитов Накынского (Якутия), Золотицкого, Верхотинского (трубка им. В. Гриба) и Кепинского полей (Архангельская провинция). Модельные кривые эволюции Pb мантии (M), нижней коры (НК) и верхней коры (ВК) по [5]. Цифры на линиях – время в млн. лет. Поля по [8].

Проведенные исследования выявили особенности кимберлитов двух трубок Накынского поля, а также определили черты сходства кимберлитов Накынского поля и Архангельской провинции:

1) спектры распределения редких элементов в кимберлитах трубок Ботуобинская и Нюргинская совпадают и имеют одинаковые отрицательные аномалии Th, U, Nb, а также пониженные содержания легких редкоземельных элементов [3]; похожее распределение имеют кимберлиты Золотицкого поля и Архангельской провинции;

2) изотопный состав Sr и Nd несколько варьирует в кимберлитах трубок Накынского поля. Трубка Ботуобинская обладает более высокими положительными значениями ϵ_{Sr} и ϵ_{Nd} и близка кимберлитам Кепинского поля Архангельской провинции. Кимберлит трубки Нюргинская приближается к значениям BSE и трубке им. В. Гриба (Верхотинское поле, Архангельская провинция);

3) поведение изотопного состава Pb кимберлитов двух трубок Накынского поля коррелируется с данными по изотопному составу Sr и Nd. Так, изотопные отношения первичного свинца в кимберлитах трубки Ботуобинская близки кимберлитам Кепинского поля и кимберлитам I группы Южной Африки. Кимберлиты трубки Нюргинская находятся в поле кимберлитов Золотицкого поля Архангельской провинции;

4) рассчитанные модельные возрасты $T_{(\text{Nd})}\text{DM}$ для кимберлитов Накынского поля, вероятно, характеризуют возраст обогащения источника магм, т.е. предположительно источник кимберлитов был обогащен за 0.54 и 0.84 млрд. лет перед формированием кимберлитовых магм, причем раньше в источнике кимберлитов трубки Нюргинская.

Авторы выражают глубокую признательность И.П. Илупину (ЦНИГРИ) за предоставленные образцы по трубкам Ботуобинская и Нюргинская (Накынское поле, Якутия).

Работа выполнена при финансовой поддержке РФФИ (проекты 03-05-64214, 03-05-06020), гранта президента РФ для поддержки ведущих научных школ НШ-1251.2003.5.

СПИСОК ЛИТЕРАТУРЫ

1. Agashev A.M., Watanabe T., Budaev D.A. et al. // Geology. 2001. V. 29. № 3. P. 267–270.
2. Pokhilenko N., Agashev A., McDonald J. et al. // Extended Abstr. VIII Intern. Kimberlite Conf. Victoria, Canada, 2003.
3. Голубева Ю.Ю., Илупин И.П., Журавлев Д.З. // ДАН. 2003. Т. 390. № 5. С. 668–672.
4. Серов И.В., Гаранин В.К., Зинчук Н.Н. и др. // Проблемы прогнозирования, поисков и изучения месторождений полезных ископаемых на пороге XXI века. Воронеж: Воронеж. гос. ун-т. 2003. С. 339–346.
5. Кононова В.А., Левский Л.К., Первов В.А. и др. // Петрология. 2002. Т. 10. № 5. С. 493–509.
6. McDonough W.F., Sun S.S. // Chem. Geol. 1995. V. 120. P. 223–253.
7. Богатиков О.А., Кононова В.А., Первов В.А., Журавлев Д.З. // Петрология. 2001. Т. 9. № 3. С. 227–241.
8. Smith C.B. // Nature. 1983. V. 304. P. 51–54.
9. Агаашев А.М., Орихаши Ю., Ватанабе Т. и др. // Геология и геофизика. 2000. Т. 41. № 1. С. 90–99.
10. Костровицкий С.И., Морицио Т., Владыкин Н.В., Лепин В.С. // ДАН. 1999. Т. 369. № 3. С. 371–374.