Acta Petrologica Sinica 岩石学报

东天山康古尔塔格蛇绿岩 SHRIMP 年龄、 Nd-Sr 同位素特征及构造意义^{*}

李文铅^{1,2} 马华东^{1,4} 王冉³ 王核¹ 夏斌³ LI WenQian^{1,2}, MA HuaDong^{1,4}, WANG Ran³, WANG He¹ and XIA Bin³

1. 中国科学院广州地球化学研究所 成矿动力学重点实验室, 广州 510640

2. 有色金属矿产地质调查中心,北京 100012

3. 中国科学院边缘海地质重点实验室,中国科学院广州地球化学研究所,广州 510640

4. 中国科学院研究生院,北京 100039

1. Key Laboratory of Metallogenic Dynamics, Guangzhou Institute of Geochemistry, Chinese Academy of Sciences, Guangzhou 510640, China

2. China Non-ferrous Metals Fesource Geological Survey, Beijing 100012, China

3. Key Laboratory of Marginal Sea Geology; Guangzhou Institute of Geochemistry, Chinese Academy of Sciences, Guangzhou 510640, China

4. Graduate School of the Chinese Academy of Sciences, Beijing 100039, China

2007-12-28 收稿, 2008-04-03 改回.

Li WQ, Ma HD, Wang R, Wang H and Xia B. 2008. SHRIMP dating and Nd-Sr isotopic Tracing of Kangguertage ophiolite in eastern Tianshan, Xinjiang. *Acta Petrologica Sinica*, 24(4):773–780

Abstract The Kangguertage ophiolite in eastern Tianshan Mountain is located in the west to Tuwu-Yandong copper ore-belt and marks the Aibihu-Kangguertage suture zone between the Hasakestan plate in the north and Tarim plate in the south. The ophiolte contact in fault with Carbonic strata and form an east-west extension of tectonic slices distributed in bilateral Kangguertage major fault. SHRIMP zircon U-Pb dating for the gabbros from Kangguertage ophiolite yields an age of 494 ± 10Ma. Nd-Sr isotopic components of the gabbros, diabases, basalts, plagioclase granites and keratophyres show the variety of $\varepsilon_{Nd}(t)$ value from +5.7 to +10.5, which are consistent with the $\varepsilon_{Nd}(t)$ value of modern oceanic island-arc volcanic rocks. The (87 Sr/ 86 Sr)_i values range from 0. 703475 to 0. 704923 and slightly higher than those of typical fresh modern mid-ocean ridge basalts. Thus, the Nd-Sr isotopic characteristics indicate that the Kangguertage ophiolite belongs to SSZ-type and are similar to the ophiolites in Zhungeer area. In addition, the magma was probably derived from a depleted upper mantle reservoir and didn't suffer from the contamination of the continental material. The field geotectonics, formation age and Nd-Sr isotopic component suggest that the area north of the Kangguertage major fault probably belongs to the Zhungeer plate tectonically.

Key words SSZ-type ophiolite; SHRIMP dating; Nd-Sr isotopes; Kuangguertage; eastern Tianshan

摘 要 通过对东天山康古尔塔格蛇绿岩中的辉长岩的 SHRIMP 锆石 U-Pb 年龄测定,得出康古尔塔格蛇绿岩形成于晚寒 武世-早奧陶世(494±10Ma)。Nd-Sr 同位素研究表明,康古尔塔格蛇绿岩中辉长岩、辉绿岩、玄武岩、斜长花岗岩及角斑岩的 $\epsilon_{Nd}(t)$ 值变化于+5.7~+10.5之间,与现代大洋岛弧火山岩的 $\epsilon_{Nd}(t)$ 值一致;(⁸⁷Sr/⁸⁶Sr);值变化于0.703475~0.704923之 间,与现代典型大洋中脊新鲜玄武岩的⁸⁷Sr/⁸⁶Sr 值变化范围基本一致。上述特征显示出康古尔塔格蛇绿岩与准噶尔蛇绿岩 一样,属 SSZ 型蛇绿岩,其岩浆来自亏损上地幔,且在演化过程中没有受到陆源物质的明显混染。该蛇绿岩形成时代、源区组 成结合区域地质构造等暗示康古尔塔格断裂以北地区可能属于准噶尔板块范畴。

关键词 SSZ 型蛇绿岩; SHRIMP 测年; Nd-Sr 同位素; 康古尔塔格; 东天山

中图法分类号 P597.3; P588.125

^{*} 中国科学院创新重要方向性项目(kzcx2-yw-107-03)与国家十一五科技支撑项目 2006BAB07B01-04 联合资助. 第一作者简介: 李文铅, 男, 1962 年生, 研究员, 大地构造与成矿专业, E-mail: gzwqli@ gig. ac. cn

1 引言

蛇绿岩是分布在造山带中的古大洋岩石圈残片(Dewey and Bird, 1971; Miyashiro, 1975; Leitch, 1984; Pearce et al., 1984; Coleman, 1984), 是板块缝合带的主要标志, 对于重建 古构造格局、恢复造山带构造演化史具有重要地质意义,而 这些研究必须建立在蛇绿岩年代学和同位素示踪等研究的 基础上。最近,在东天山构造带康古尔塔格地区厘定出一套 SSZ 型蛇绿岩(李文铅等,2005),对于揭示中亚造山带古亚 洲洋古构造格局的重建和恢复具有十分重要的意义。目前, 该蛇绿岩与周边的蛇绿岩关系的对比尚没有同位素年代学 和同位素示踪等基础资料,那么其与西天山巴音沟蛇绿岩 (徐学义等,2005)、以及与甘肃北山蛇绿(混杂)岩带(任秉 琛等,2001;魏志军等,2004)的地质构造关系也就缺乏讨论 基础。本文根据新取得的蛇绿岩辉长岩的锆石 SHRIMP 测 试结果,蛇绿岩的 Nd-Sr 同位素测试结果,在确定蛇绿岩形 成时代的同时,进行其源区初步的同位素示踪。综合该区古 洋盆的源区背景和年代学等资料,探讨了该蛇绿岩在古亚洲 洋中的大地构造归属和地质构造意义。

2 样品及分析方法

康古尔塔格蛇绿岩产出于土屋-延东铜矿带以西,标志 着塔里木与哈萨克斯坦两大板块之间的艾比湖一康古尔塔 格缝合带。该蛇绿岩近东西延伸,分布于康古尔塔格大断裂 两侧(图1),多呈构造岩片分布于石炭系的凝灰质砂岩、凝 灰质粉砂岩夹灰岩及安山岩中。其岩石组合包括变质橄榄 岩、含铬铁矿蛇纹岩及尖晶石辉石岩、阳起石-绿帘石化辉长 岩、斜长岩、辉绿岩玄武岩,还见有斜长花岗岩及英云闪长 岩、角斑岩和放射虫硅质岩。其详细的地质特征以及岩石 学、矿物学和地球化学特征见李文铅等(2005)。本文分析样 品采自 I 号剖面的辉长岩(样号 03Q-7/1,取样位置为北纬 42°12′15.2"; 东经 90°53′09.4")(图 2),该岩石主要由辉石 和斜长石组成,并含有少量的磁铁矿。

用常规方法从样品中分离锆石,从中挑选 14 颗锆石进 行了 U-Th-Pb 含量和同位素的测定。锆石 SHRIMP 定年在 北京离子探针中心进行,按照宋彪等(2002)描述的方法,将 挑选好的锆石颗粒和标样(TEMORA1,年龄为 417Ma)一起 用环氧树脂制作成样品靶,经抛光、显微照相、超声波清洗和 镀金后,在中国地质科学院北京离子探针中心 SHRIMP II 型 离子探针上完成 U-Th-Pb 同位素分析,TEMORA1 和待测锆 石的 U、Th、Pb 含量用 SL13 标定,而锆石 U-Th-Pb 同位素比 值用 TEMROA1 标定。锆石 SHRIMP U-Pb 定年原理和测定 流程等参见 Compston 等(1992)和 Williams(1998)。使用的 标样为 TEMORA1。测试数据处理由中国地质科学院北京离 子探针中心采用 SQUID 及 ISOPLOT 程序完成(Ludwig, 2002a,2002b),表1中均给出 1σ误差,采用²⁰⁶ Pb/²³⁸ U 比值 年龄,其置信度为95%。结果列于表1。

Nd、Sr 同位素组成测试在中国科学院同位素年代学和地 球化学重点实验室(广州)采用多接收器等离子体质谱 (MC-ICPMS)仪测定,分析方法见 Zhao 等(1994),⁸⁷ Sr/⁸⁶ Sr 和¹⁴³ Nd/¹⁴⁴ Nd 比值分别用⁸⁶ Sr/⁸⁸ Sr = 0.1194 和¹⁴⁶ Nd/¹⁴⁴ Nd =



图1 康古尔塔格地区地质略图

1. 新生界; 2. 中石炭统碎屑岩; 3. 下石炭统火山岩; 4. 下石炭统碎屑岩; 5. 花岗岩; 6. 超基性岩-基性岩; 7. 玄武岩及放射虫硅质岩; 8. 深断裂; 9. 糜棱岩; 10. 采样剖面(点)位置; 11. 研究区在新疆的位置。

Fig. 1 Geological sketch map of Kangguertage area



图2 康古尔塔格蛇绿岩剖面 I

 1.变砂岩; 2. 阳起石化玄武质凝灰岩; 3. 浅闪石-绿帘石化石英辉长岩; 4. 变质中粒角闪石英辉长岩; 5. 石英绢云母千枚岩; 6. 糜 棱角斑岩; 7. 放射虫硅质岩; 8. 糜棱角斑岩; 9. 含铬铁矿蛇纹岩; 10 - 11. 阳起石-绿帘石化石英辉长岩; 12. 绿泥-绿帘石化辉绿岩; 13. 阳起石-绿泥石化玄武岩; 14. 凝灰质砂岩; 15. 磁铁矿绿泥石石英岩; 16. 凝灰质砂岩; 17. 灰绿色糜棱斜长花岗岩; 18. 灰绿色初 糜棱凝灰质长石岩屑砂岩; 19. 灰绿色糜棱英云闪长岩。

Fig. 2 Geological cross-section I of the Kangguertage ophiolite

表1 康古尔塔格蛇绿岩中辉长岩 03Q-7/1 样品锆石 SHRIMP U-Pb 分析结果

Table 1 SHRIMP U-Pb data for zircons of sample 03Q-7/1 from massive gabbros in Kangguertage ophiolite

| 测点 | ²⁰⁶ Pb _e | U | Th | 232 (79) (238 11 | ²⁰⁶ Pb * | ²⁰⁶ Pb/ ²³⁸ U | . 1 . | 207 101 * 206 101 * | . 01. | 207 DI * /235 II | . 01. | 206 pl + /238 t1 | ±% |
|-----|--------------------------------|-------|-------|------------------|---------------------|-------------------------------------|------------------|---------------------|-------|------------------|-------|------------------|-----|
| | (%) | (ppm) | (ppm) | i h/ U | (ppm) | Age | ±10 ⁻ | PD / PD | ± % | Pb / U | ± % | rb / U | |
| 1.1 | 0.77 | 701 | 272 | 0.40 | 47.7 | 492 | 12 | 0.0519 | 2.5 | 0.563 | 3.5 | 0.0787 | 2.4 |
| 2.1 | 0. 61 | 722 | 227 | 0.32 | 50.7 | 506 | 12 | 0.0517 | 2.1 | 0. 579 | 3.2 | 0.0812 | 2.4 |
| 3.1 | 0.66 | 502 | 144 | 0.30 | 35.2 | 506 | 12 | 0.0527 | 2.7 | 0.589 | 3.7 | 0.0811 | 2.5 |
| 4.1 | 1.14 | 427 | 174 | 0.42 | 30.8 | 520 | 13 | 0.0501 | 3.9 | 0.575 | 4.6 | 0.0832 | 2.5 |
| 6.1 | 2.18 | 132 | 40 | 0.31 | 8.84 | 482 | 15 | 0.0423 | 12 | 0.444 | 13 | 0.0763 | 3.1 |
| 8.1 | 0.28 | 1037 | 426 | 0.42 | 71.7 | 499 | 12 | 0.0557 | 1.7 | 0.617 | 3.0 | 0.0803 | 2.4 |
| 9 | 0.53 | 179 | 58 | 0.33 | 12.4 | 491.4 | 9.4 | 0.0631 | 2.7 | 0.693 | 3.3 | 0.0797 | 1.9 |
| 10 | 1.03 | 168 | 56 | 0.34 | 11.5 | 487.2 | 9.4 | 0.0634 | 3.4 | 0.688 | 3.9 | 0.0787 | 1.9 |
| 11 | 4.75 | 37 | 9 | 0.25 | 2.67 | 499 | 14 | 0.0470 | 39 | 0.520 | 39 | 0.0800 | 3.3 |
| 12 | 3.65 | 41 | 8 | 0.21 | 3,33 | 549 | 18 | 0.0670 | 15 | 0.840 | 16 | 0.0903 | 3.2 |
| 13 | 0.82 | 153 | 41 | 0.27 | 9.94 | 464 | 11 | 0.0618 | 5.6 | 0.639 | 6.1 | 0.0749 | 2.4 |
| 14 | 0.44 | 399 | 106 | 0.27 | 28.5 | 512.6 | 9.2 | 0.0589 | 1.7 | 0.672 | 2.4 | 0.0828 | 1.8 |
| 15 | 0.14 | 437 | 142 | 0.34 | 29.3 | 481.6 | 9.2 | 0.0591 | 3.0 | 0.634 | 3.5 | 0.0778 | 1.8 |
| 16 | 0.46 | 1305 | 677 | 0.54 | 106 | 586 | 14 | 0.0576 | 1.7 | 0.750 | 2.7 | 0.0945 | 2.2 |

注: 206 Pb。表示普通铅206 Pb 占206 Pb 的百分数, Pb*表示放射性成因铅;标准校正值的误差为 0.38%。

0.7219 校正。Sr 标样 NBS987, 测定结果为⁸⁷ Sr/⁸⁶ Sr = 0.710250; Nd 标样 Shin Eston Jndi-1,测定结果为¹⁴³Nd/¹⁴⁴Nd = 0.512115。

3 分析结果

3.1 SHRIMP 锆石 U-Pb 年代学

由于样品粉碎的原因,分离出的锆石多为形态不完整的 颗粒,锆石呈不规则粒状。阴极发光(CL)图像(见图3)显示 锆石呈短柱状自形晶,具环带或条带结构,属典型的岩浆 锆石。

从表1的SHIRIMP分析数据可以看出,辉长岩中锆石 U、Th含量变化大,分别介于37~1305μg/g和8~677μg/g 之间,Th/U比值变化于0.21~0.54之间,平均值为0.34,并 显示出良好的正相关关系,表明所测定的锆石都是从岩浆中 结晶形成的(Pidgeon等,1988; Claesson等,2000)。同时由 表1中看到,锆石各测点的U、Th含量及Th/U比值与其年龄 大小无相关性。因而锆石年龄可以代表岩体的形成时代。

14 个分析点中有二个测点(03Q-7-1.16、03Q-7-1.12)分 别给出了 586 ± 14Ma 和 549 ± 18Ma 的较高年龄值,除这两点 外,其余所有的测点均分布在谐和线附近,形成密集一簇 776



图 3 康古尔塔格蛇绿岩中辉长岩的锆石阴极发光照片 Fig. 3 CL image for zircon from massive gabbros in Kangguertage ophiolite



图4 康古尔塔格蛇绿岩中辉长岩锆石 U-Pb 年龄谐和 曲线图

Fig. 4 U-Pb concordia diagram for zircons from massive gabbros in Kangguertage ophiolite

(图4)。剔除 03Q-7-1.16、03Q-7-1.12 后,12 个测点计算得 到²⁰⁶ Pb/²³⁸ U 比值的加权平均年龄为 494 ± 10 (2σ) Ma (MSWD = 1.9)。如果剔除 03Q-7-1.16,则 13 个测点计算得 到²⁰⁶ Pb/²³⁸ U 比值的加权平均年龄为 496 ± 11 (2σ) Ma (MSWD = 2.5)。二者在误差范围内是一致的。因此笔者认 为 12 个测点的加权平均年龄 494Ma 应该代表辉长岩的结晶 年龄,即 SHRIMP 锆石定年表明该辉长岩形成于晚寒武世。

3.2 Nd-Sr 同位素特征

3.2.1 Nd 同位素特征

康古尔塔格蛇绿岩的 Nd、Sr 同位素分析值及特征见 表2。所有样品(包括2个辉长岩、3个玄武岩、2个斜长花岗 岩和1个角斑岩)的 Nd 含量在4.27~19.41µg/g 之间, ¹⁴⁷Sm/¹⁴⁴Nd比值为0.1421~0.2442,¹⁴³Nd/¹⁴⁴Nd)在0.512842 ~0.513328 之间。以辉长岩的锆石 SHRIMP U-Pb 年龄 494Ma 计算 ε_{Nd}(t)值,其值的范围为 + 5.7~+10.5, 与 SiO₂ 含量不相关。这显示该蛇绿岩 $\varepsilon_{Nd}(t)$ 高,且较均一,变化小, 包括酸性组分在内皆如此,表明它们来自类似于 MORB 的亏 损型地幔源,受俯冲洋壳携带的陆源物影响不明显,它们被 认为是 SSZ 型蛇绿岩的特征,形成于俯冲带的弧间、弧前或 弧后盆地中,如 Samail (McCulloch 等, 1980)、Bay of Island (Jenner 等,1991; Jacobsen 等,1979), Jabal al Wask, Jabal Ess (Claesson 等, 1984)和赣东北等蛇绿岩(Zhou, 1989)。图5 显示出自早古生代以来几个不同时代的典型蛇绿岩的 Nd 同 位素特征,从图中可以看出康古尔塔格蛇绿岩 Nd 同位素组 成与 Bay of Islands 蛇绿岩完全一致,亦暗示它们属 SSZ 型。



图5 康古尔塔格蛇绿岩和其他地区不同时代蛇绿岩 $\epsilon_{Nd}(t) - t图解$

CHUR-球粒陨石原始地幔演化曲线;DM-D-DePaolo(1981)提出的 亏损地幔演化曲线;DM-MB-McCulloch等(1994)提出的多阶段梯 状亏损地幔演化曲线;其中10%、20%、30%、40%分别代表不同 阶段的亏损地幔占整个地幔的体积比;MORB-现代洋中脊玄武岩 的 $\varepsilon_{Nd}(t)$ 值变化区间(+8~+12);IAB-现代岛弧玄武岩的 ε_{Nd} (t)值变化区间(+6~+10);CS-魁北克 Cape Smith 蛇绿岩(Ernst Hegner等,1991);JX-赣东北蛇绿岩(Zhou,1989;Li等1997); SA1、SA2-沙特阿拉伯 Jabal al Wadk和 Jabal Ess 蛇绿岩(Claesson 等,1984);B-Bay of Islands 蛇绿岩(Jenner等,1991; Jacobaen等, 1979);S-Samail 蛇绿岩(Pearce等1981;McCulloch等,1980)

Fig. 5 $\varepsilon_{Nd}(t)$ – t diagrm for Kanggurtage ophiolites and the ophiolites with different age from various regions of the world

表 2 康古尔塔格蛇绿岩 Nd-Sr 同位素分析结果

| 样品号 | 岩石名称 | Rb (ppm) | Sr (ppm) | ⁸⁷ Rb⁄ ⁸⁶ Sr | ⁸⁷ Sr/ ⁸⁶ Sr | 2σ | (⁸⁷ Sr/ ⁸⁶ Sr)i | Sm (ppm) | Nd (ppm) | ¹⁴⁷ Sm/ ¹⁴⁴ Nd | ¹⁴³ Nd⁄ ¹⁴⁴ Nd) | 2σ | ε _{Nd} (0) | f _{Sm/Nd} | ε _{Nd} (t) | T _{DM} (Ga) |
|----------|-------------|-------------|-------------|------------------------------------|------------------------------------|----|--|-------------|-------------|--------------------------------------|---------------------------------------|----|---------------------|--------------------|---------------------|-------------------------|
| 03Q-8/1 | 角斑岩 | 31.68 | 273.4 | 0.329 | 0. 706266 | 16 | 0.703916 | 4. 561 | 19.41 | 0.1421 | 0. 512856 | 12 | 4.3 | -0.28 | 7.7 | 0.63 |
| 03Q-5/1 | 斜长花岗岩 | 5.989 | 85.7 | 0. 198 | 0. 705411 | 14 | 0. 703993 | 2.667 | 9.733 | 0.1657 | 0.512890 | 11 | 4.9 | -0.16 | 6.9 | 0.83 |
| 03Q-5/2 | 斜长花岗岩 | 3.987 | 69.6 | 0.162 | 0.704618 | 16 | 0.703457 | 2.551 | 9.19 | 0.1678 | 0.51295 | 10 | 6.1 | -0.15 | 7.9 | 0.66 |
| 03K-1/12 | 辉绿岩 | 0. 831 | 272.6 | 0.009 | 0.704815 | 17 | 0.704753 | 2.668 | 6.623 | 0.2435 | 0.513319 | 11 | 13.3 | 0.24 | 10.3 | 0.86 |
| 03K-1/13 | 辉绿 岩 | 0. 830 | 196.6 | 0.012 | 0. 704773 | 14 | 0.704688 | 2.726 | 6.748 | 0. 2442 | 0.513328 | 12 | 13.5 | 0.24 | 10.5 | 0. 89 |
| 03Q-6/3 | 玄武岩 | 2.364 | 561.8 | 0.012 | 0. 704382 | 14 | 0.704297 | 3.853 | 13.75 | 0.1694 | 0.512842 | 11 | 4.0 | - 0. 14 | 5.7 | 1.06 |
| 03Q-7/1 | 辉长岩 | 0.673 | 177.7 | 0.011 | 0.704999 | 16 | 0.704922 | 1.443 | 4.265 | 0.2045 | 0.513100 | 11 | 9.0 | 0.04 | 8.5 | 0.83 |
| 03Q-7/2 | 辉长岩 | 1.511 | 119.6 | 0.036 | 0. 704545 | 17 | 0.704289 | 2.641 | 7.475 | 0.2136 | 0.513108 | 10 | 9.2 | 0.09 | 8.1 | 52.61 |

Table 2 Nd-Sr isotopic compositions for Kangguertage ophiolite

 $T_{DM} = I/\lambda?? \ln \left\{ \left[\left(\frac{143}{M} M'^{144} Md \right) \right]_{s0} - \left(\frac{143}{M} M'^{144} Md \right) \right]_{DM^0} \right] / \left[\left(\frac{147}{M} M'^{144} Md \right)_{s0} - \left(\frac{147}{M} M'^{144} Md \right)_{DM^0} \right] - 1 \right\}$

式中(¹⁴³Nd/¹⁴⁴Nd)) o_{DM} = 0.51315,(¹⁴⁷Sm/¹⁴⁴Nd) o_{DM} = 0.2137, λ? = 0.00654/Ga S-样品, DM-亏损地幔;康古尔塔格蛇绿岩中辉长岩年龄t = 494Ma

3.2.2 Sr 同位素特征

康古尔塔格蛇绿岩 8 个样品的 Rb/Sr 比值都很低, Rb 含量在 0.673~31.68ppm 之间, Sr 含量在 69.6~561.8ppm 之间, 其(⁸⁷ Sr/⁸⁶ Sr); 值变化范围却不是很大(0.703475~ 0.704923)(表 2), 除 03K-1/12 和 03K-1/13 两个玄武岩及 03Q-7/1 辉长岩的(⁸⁷ Sr/⁸⁶ Sr); 值略高于现代典型大洋中脊 新鲜玄武岩的(⁸⁷ Sr/⁸⁶ Sr); 值 0.70230~0.70440 外, 其余均 在现代典型大洋中脊新鲜玄武岩的⁸⁷ Sr/⁸⁶ Sr 值变化范围内, 但普遍偏高端, 而且与 SiO₂、MgO、Rb、Sr 含量不具相关性。 这种情况在许多蛇绿岩中常见, 并被认为是海水蚀变的结果 (图 6)(McCulloch 等, 1980; Jacobaen 等, 1979)。

所有研究的样品在 $\varepsilon_{Nd}(t)$ 对(⁸⁷ Sr/⁸⁶ Sr);图解中,全部落 在亏损源区(图7),说明它们的母岩浆可能为亏损地幔经 部分熔融而形成的。从图中可以看到 $\varepsilon_{Nd}(t)$ 变化小,而 (⁸⁷ Sr/⁸⁶ Sr);变化大,并且 $\varepsilon_{Nd}(t)$ 值不随(⁸⁷ Sr/⁸⁶ Sr);值的增 大而降低。进一步显示了(⁸⁷ Sr/⁸⁶ Sr);值的变化可能是海水 蚀变的结果,而不是地壳物质加入所引起的(DePaolo, 1988)。

4 构造意义

为便于康古尔塔格蛇绿岩与古亚洲洋其他蛇绿岩同位 素组成的对比,胡霭琴等(2003)将新疆北部各大陆地块(地 体)大陆地壳 Nd 同位素组成特征汇编并显示于图 8 中。 由图 8可以明显看到准噶尔地体中基底岩石(片麻岩、片岩 类岩石)具有高的 Nd 同位素比值和年轻的 Nd 模式年龄 (T_{DM}值分布在 0.7 至 1.4Ga 之间,多数为 0.7~1.0Ga),与 塔里木、天山有明显的区别,结合其地球化学特征综合研究 结果说明,东、西准噶尔的基底具有年轻岛弧组合的特征 (Hu 等,2000; 胡霭琴等,2003)。康古尔塔格蛇绿岩的样品



图 6 康古尔塔格蛇绿岩 $\varepsilon_{Nd}(t) - ({}^{87}Sr/{}^{86}Sr)_i$ 关系图 MORB-洋中脊玄武岩; BIO-Bay of Islands 蛇绿岩(Jenner 等 1991; Jacobsen 等 1979); A-地壳混染趋势; B-海水蚀变趋势; 1-New Britain, Marianas, Aleutians 和 South Sandwich; 2-Izu Honshu; 3-Sunda(Arculus,1986)

Fig. 6 $\varepsilon_{Nd}(t) - ({}^{87} \text{ Sr}/{}^{86} \text{ Sr})_i$ diagram of ophiolite in Kangguertage

点落在准噶尔蛇绿岩和具有高 ε_{Nd}(t)值的花岗岩范围内,与 天山、塔里木北缘大陆地壳岩石的演化范围完全不同,说明 康古尔塔格蛇绿岩的母岩浆源区岩石来源于与准噶尔蛇绿 岩有类似的 Nd 同位素组成的源区(图8)。

从时代上来看,新疆北部不同地区不同构造带蛇绿岩时 代有明显的差异,最新的蛇绿岩精确测年数据标注于图9。 康古尔塔格蛇绿岩与其西部的北天山巴音沟蛇绿岩形成时 代(斜长花岗岩 SHRIMP 锆石 U-Pb 年龄 324.8 ±7.1Ma,徐 学义等,2006)相差甚远,而与阿尔曼太兔子泉蛇绿岩形成时

Acta Petrologica Sinica 岩石学报 2008, 24(4)



图7 $\varepsilon_{Nd}(t)$ 对(⁸⁷Sr/⁸⁶Sr);同位素相关图解

(仿 Zindler 等, 1986) DM-亏损地幔; BSE-全硅酸盐地球; EM I和 EM II-富集地幔; HIMU-具高 U/Pb 比值的地幔; PREMA-经常观测到的普通地幔。

Fig. 7 $\varepsilon_{Nd}(t)$ vs $({}^{87}Sr/{}^{86}Sr)_i$ isotope correlation diagram (after Zindler *et al.*, 1986)



图 8 康古尔塔格蛇绿岩的 ε_{Nd}(t)-t 演化图(原图引自胡 霭琴等,2003)

Fig. 8 $\varepsilon_{Nd}(t)$ – t diagram for the Kangguertage ophiolite (after Hu aiqin *et al.*, 2003)



图 9 东准噶尔造山带大地构造图及蛇绿岩精确测年数据 (据肖文交等,2006及其引文修改,蛇绿岩时代和引文见正文) Fig. 9 Tectonic map of the East Junggar orogenic belt (modified from Xiao Wenjiao *et al.*, 2006 and references therein, the formation ages of ophiolites and references see in the paper)

代(斜长花岗岩锆石 SHRIMP U-Pb 年龄为 503 ± 7Ma,肖文交 等,2006)和扎河坝蛇绿岩形成时代(层状辉长岩的 SHRIMP 锆石 U-Pb 年龄为 489 ± 4Ma,简平等,2003)非常相近,并与 唐巴勒蛇绿岩形成时代相近(穿插于辉长岩中的斜长花岗岩 脉榍石 Pb/Pb 同位素年龄值为 508Ma,汤耀庆等,1994)。这 些结果的对比表明在误差范围内,康古尔塔格地区和准噶尔 一样存在的晚寒武世洋壳。但是,康古尔塔格尽管在空间位 置上与巴音沟、达拉布特-卡拉麦里-塔克扎勒石炭-晚泥盆世 蛇绿岩相邻,却在时代上难以对比。根据实际资料,我们初 步认为在早古生代,古亚洲洋中存在康古尔塔格岛弧火山岩 组成洋内俯冲体系。该洋内俯冲体系与东准噶尔岛弧火山 岩组成洋内俯冲体系(肖文交等,2006)一样,可能具有类似 东南亚多岛海古地理格局(Hall,2002),并在晚古生代向南 拼贴到塔里木地块北缘,形成科迪勒拉型俯冲边缘(Windley et al.,2002; Xiao et al., 2004a)。

综上所述,本文初步得出以下几点认识:

(1) 辉长岩的 SHRIMP 锆石 U-Pb 定年表明,康古尔塔 格蛇绿岩形成于晚寒武世,表明东天山康古尔塔格地区在早 古生代发育有古洋盆。

(2) 康古尔塔格蛇绿岩的 Nd-Sr 同位素特征表明,它们 与唐巴勒蛇绿岩及阿尔曼太蛇绿岩一样,属 SSZ 型蛇绿岩。

(3)康古尔塔格蛇绿岩无论是从形成时代,还是从源区特征方面均与准噶尔的唐巴勒蛇绿岩及阿尔曼太蛇绿岩相似,表明康古尔塔格断裂以北地区可能属于准噶尔板块范畴。它与东准噶尔造山带一道记录了古亚洲洋及其各古地理单元的演化历史。

致谢 北京离子探针中心和中国科学院同位素年代学和地 球化学重点实验室在实验测试中给予大量帮助,两位审稿专 家对初稿修改提出了许多宝贵意见,在此谨致谢忱!

References

- Arculus RJ, Powwll R. 1986. Source component mixing in the region of arc magma generation. J Geophys Res., 91:5913 - 5926
- Claesson S, Pallister JS and Tasumoto M. 1984. Samarium-neodymium data on two late Proterozoic ophiolites of Saudi Arebia and implications for crustal and mantle evolution. Contrib Mineral Petrol, 85:244 - 252
- Claesson S, Vetrin V, Bayanova T et al. 2000. U-Pb zircon age from a Devonian carbonatite dyke, Kola peninsula, Russia; a record of geological evolution from the Archaean to the Palaeozoic. Lithos, 51 (1): 95 - 108
- Coleman RG. 1984. The diversity of ophiolites. Geol. Mijnbouw, 63: 144 150
- Compston W, Williams IS, Kirschvink JL, Zhang ZC and Ma GG. 1992. Zircon age U-Pb ages for the Early Cambrian time-scale. Journal of Geological Society, London, 149:171 - 184
- DePaolo DJ. 1981. A neodymium and strontium isotopic study of the Mesozoic calc-alkaline granitic batholithes of the Sierra Nevada and Peninsular Ranges, California. J. Geophys. Res., 86 (B11): 10470 - 10488

- Dewey JF, Bird J. 1971. Origin and emplacement of the ophiolite suite: Appalachian ophiolites in Newfoudland, Journal of Geophysical Research, 76: 3179-3206
- Ernst Hegner and Mary Lou Bevier. 1991. Nd and Pb isotopic constraints on the origin of the Purtuniq ophiolite and Early Proterozoic Cape Smith Belt, northern Québec, Canada. Chem. Geol., 91(4): 357 - 371
- Hall R. 2002. Cenozoic geological and plate tectonic evolution of SE Asia and the SW Pacific; computer. based reconstructions. model and animations. J. Asian Earth Sci., 20; 353-431
- Hu AQ, Jahn BM, Zhang GX, Chen YB, Zhang QF. 2000. Crustal Evolution and Phanerozoic Crustal Growth in Northern Xinjiang: Nd Isotopic Evidence. Part I: Isotopic Characterization of Basement Rocks. Tectonophysics, 15 - 51
- Hu AQ, Wei GJ. 2003. Areview of ages of basement rocks from Junggar basin in Xinjiang, China: Based on studies of geochronology. Xinjiang Geology, 21 (4): 398 - 406 (in Chinese with English abstract)
- Jacobaen SB and Wasserburg GJ. 1979. Nd and Sr isotopic study of Bay of Islands Ophiolite Complex and the evolution of the source of midocean ridge basalts. J. Geophys. Res., 84: 7429-7445
- Jacobsen SB, Wasserburg GJ. 1979. Nd and Sr isotopic study of Bay of Islands Ophiolite Complex and the evolution of the source of midocean ridge basalts. J Geophys. Res., 84: 7429 - 7445
- Jenner GA, Dunning GR, Malpae J et al. 1991. Bay of Islands and Little Port complexes, revisited: Age, geochemical and isotopic evidence confirm suprasubduction-zone orgin. Can. J. Earth Sci., 28: 1635 - 1652
- Jian P, Liu DY, Zhang Q et al. 2003. SHRIMP U-Pb dating of ophiolite and leucocratic rock in ophiolite. Earth Science Frontiers, 10(4): 439 - 456 (in Chinese with English abstract)
- Leitch EC. 1984. Island arc elements and arc-related ophiolites. Tectonophysics, 106: 177-203
- Li WQ, Xia B, Wu GG, Wang H and Wang R. 2005. Kangguertage ophiolite and tectornic significance, Shanshan, Xinjiang Province. Acta Petrologica Sinica, 21 (6): 1617 - 1632 (in Chinese with English abstract)
- Li XH, Zhou JX, McCulloch MT et al. 1997. Geochemical and Sm-Nd isotopic study of Neoproterozoic ophiolites from southeastern China: Petrogenesis and tectonic implications. Precamb. Res., 81: 129 – 144
- Ludwig KR. 2002a. SQUID 1. 02, A user's manual. Berkeley Geochronology Center Special Publication. No. 2
- Ludwig KR. 2002b. Isoplot/Ex Version 2. 02, A Geochronological Toolkit for Microsoft Excel. Berkeley Geochronology Center Special Publication. 1a
- McCulloch MT, Bennett VC. 1994. Progressice growth of the earth's continental crust and depleted mantle: Geochemical constraints. Geochim. Cosmochim. Acta, 58: 4717 - 4738.
- McCulloch MT, Gregory RT, Wasserburg GJ and Taylor HP. 1980. A neodymium, strontium, and oxygen isotopic study of the Cretaceous Samail ophiolite and implications for the petrogenesis and seawaterhydrothermal alteration of oceanic crust. Earth Planet. Sci. Lett., 46: 201 - 211
- Miyashiro A. 1975. Classification, characteristics and origin of ophiolites. Journal of Geology, 83: 249 – 281
- Pearce JA, Alabaster AW et al. 1981. The Oman ophiolite as a Cretaceous arc-basin complex: Evidence and implications. Phil Trans R Soc Lond, A300: 299 ~ 317
- Pearce JA, Lippard SJ, Roberts S. 1984. Characteristics and tectonic significance of supra-subduction zone ophiolites. In: Kokelaar BP,

Howells MF(eds.). Marginal basin geology. Geological Society of London Special Publication 16: London, Blackwell Scientific Publications, 77 - 94

- Pidgeon RT, Nemchin AA, Hitchen GJ. 1998. Internal structures of zircons from Archaean granites from the Darling Range batholith: Implications for zircon stability and the interpretation of zircon U-Pb ages. Contributions to Mineralogy and Petrology, 132(3): 288 – 299
- Qin K, Zhang L, Xiao W et al. 2003. Overview of major Au, Cu, Ni and Fe deposits and metallogenic evolution of the eastern Tianshan Mountains, Northwestern China. In: Mao J, Coldfarb RJ, Seltmann R et al. (eds.). Tectonic Evolution and Metallogeny of the Chinese Altay and Tianshan. London: IAGOD Guidebook Series, 10: 227 – 248.
- Qin KZ, Fang TH, Wang SL, Zhu BQ, Feng YM, Yu HF, Xiu QY.
 2002. Plate tectonics division, evolution and metallogenic settings in eastern Tianshan mountains, NW-China. Xinjiang Geology, 20(4): 302 308 (in Chinese with English abstract)
- Song B, Zhang YH, Wan YS. 2002. Mounting and analytical procedure of zircon SHRIMP dating. Geol. Rev., 48 (supp.): 26 - 30 (in Chinese with English abstract)
- Tang YQ, Xiao XC. 1994. New progress of tectonics in northern Xinjiang Province. Xinjiang Geological Sciences, (4): 1-12
- Tilton GR, Kwon ST, Coleman RG, Xiao X. 1986. Isotopic studies form the west Jungger MTS. NW China. Geol. Soc. Amer. Abst, with Programs, 18: 773
- Williams IS. 1998. U-Th-Pb geochronology by ion microprobe. In: McKibben MA, Shanks Ⅲ WC, Ridley WI (eds.). Applications of Microanalytical Techniques to Understanding Mineralizing Processes. Reviews in Economic Geology, 7: 1-35
- Windley BF, Kröner A, Guo J, Qu GS, Li YY and Zhang C. 2002. Neoproterozoic to Paleozoic geology of the Altai orogen, NW China: New zircon age data and tectonic evolution. J. Geol., 110: 719 -739.
- Xiao WJ, Windley BF, Badarch G, Sun S, Li J, Qin KZ, Wang ZH.
 2004. Palaeozoic accretionary and convergent tectonics of the southern Altaids: implications for the lateral growth of Central Asia.
 J. Geol. Soc., London, 161: 339 342
- Xiao WJ, Windley BF, Yan QR, Qin KZ, Chen HL, Yuan C, Sun M, Li JL, Sun S. 2006. SHRIMP Zircon Age of the Aermantai Ophiolite in the North Xinj iang Area, China and Its Tectonic Implications. Acta Grologica Sinica, 80 (1): 32 - 37 (in Chinese with English abstract)
- Xu XY, Xia LQ, Ma ZP, Wang YB, Xia ZC, Li XM and Wang LS. 2006. SHRIMP zircon U-Pb geochronology of the plagiogramites from

Bayingou ophiolite in North Tianshan Mountains and the petrogeness of the ophiolite. Acta Petrologica Sinica, 22(1): 83 - 94

- Zhao JX, McCulloch MT, Korsh RJ. 1994. Charcterisation of a plumerelated ~ 800Ma magmatac event and its implications for basin formation in central-southern Australia. Earth Planet. Sci. Lett., 121: 349 - 367
- Zhou GQ, Zhao JX, Li XH. 2000. Characteristics of the Yueyashan ophiolite from western Nei Mongol and its tectonic setting Geochemistry and Sm-Nd isotopic constraints. Geochimica, 29(2): 108 - 119 (in Chinese with English abstract)
- Zhou GQ. 1989. The discovery and significance of the northeastern Jiangxi Province ophiolite (NEJXO), its metamorphic peridotite and associated high temperature-hign pressure metamorphic rocks. J. SE Asian Earth Sci., 3: 237 - 247
- Zindler A and Hart SR. 1986. Chemical geodynamics. Ann. Rev. Earth Plant. Sci., 14: 493 - 571

附中文参考文献

- 胡霭琴, 韦刚健. 2003. 关于准噶尔盆地基底时代问题的讨论—— 据同位素年代学研究结果. 新疆地质, 21(4): 398-406
- 简平,刘敦一,张旗,张福勤,石玉若,施光海,张履桥,陶华. 2003. 蛇绿岩及蛇绿岩中浅色岩的 SHRIMP U-Pb 测年. 地学前缘, 10(4):439-456
- 李文铅,夏斌,吴国干,王核,王冉. 2005. 新疆鄯善康古尔塔格蛇 绿岩及其大地构造意义. 岩石学报. 21(6):1617-1632
- 宋彪,张玉海,万渝生,简平. 2002. 锆石 SHRIMP 样品靶制作、 年龄测定及有关现象讨论. 地质论评,48(增刊):26-30
- 汤耀庆,肖序常. 1994. 新疆北部大地构造研究的新进展. 新疆地质 科学,(4):1-12
- 肖文交, Windley BF, 阎全人, 秦克章, 陈汉林, 袁超, 孙敏, 李继 亮, 孙枢. 2006. 北疆地区阿尔曼太蛇绿岩锆石 SHRIMP 年龄及 其大地构造意义. 地质学报, 80(1): 32-37
- 徐学义,夏林圻,马中平,王彦斌,夏祖春,李向民,王立社. 2006. 北天山巴音沟蛇绿岩斜长花岗岩 SHRIMP 锆石 U-Pb 年龄及蛇 绿岩成因研究.岩石学报,22(1):83-94
- 周国庆,赵建新,李献华.2000.内蒙古月牙山蛇绿岩特征及形成的 构造背景:地球化学和 Sr-Nd 同位素制约.地球化学,29(2): 108-119