青藏高原东部贡觉盆地新生代火山岩的 K-Ar 稀释法年龄

李忠雄^{1,2},陈智梁²,李修忠¹,C. Gizbert³,B. C. Burchfiel³

1. 中国地质大学资源学院,湖北武汉 430074

2. 成都地质矿产研究所,四川成都 610082

 Department of Earth, Atmospheric, and Planetary Sciences, Massachusetts Institute of Technology, Cambridge, Massachusetts 02139, USA

摘要:通过新生代高钾钙碱性中、酸性火山岩的年代学研究来了解青藏高原的隆升特征,首次报道了藏东贡觉盆地新生代 7 个火山岩样品的 K-Ar 定年结果.全岩和黑云母的表面年龄均在 40.8~46.2 Ma 间(平均值为 44.2 Ma).样品中放射成 因 Ar 与 K 构成了一条相关性良好的、几乎通过原点的线性等时线,表明它们有相同的成因和相近的形成时代,而且样品中 可能既无过剩 Ar,也无放射成因 Ar 的丢失,代表着真实的成岩年龄(始新世中期).火山活动发生在印度一欧亚板块碰撞 (50 Ma 左右)后形成的构造环境中,受陆内水平剪切一走滑断裂带控制.结合前人对藏东地区岩浆活动的年代学研究成果, 表明青藏高原东缘新生代岩浆活动具多期性.这种多期性可能反映着青藏高原阶段性隆升的壳一幔相互作用. 关键词: K-Ar 稀释法;火山岩;新生代;贡觉盆地;藏东.

中图分类号: P597; P588.13 **文章编号:** 1000-2383(2004)03-0278-05

收稿日期:2003-10-11

K-Ar Ages of Cenozoic Volcanic Rocks from Gongjue Basin in Eastern Tibet

LI Zhong-xiong^{1,2}, CHEN Zhi-liang², LI Xiu-zhong¹, C. Gizbert³, B. C. Burchfiel³

1. Faculty of Earth Resources, China University of Geosciences, Wuhan 430074, China

2. Chengdu Institute of Geology and Mineral Resources, Chengdu 610082, China

3. Department of Earth, Atmospheric, and Planetary Sciences, Massachusetts Institute of Technology,

Cambridge, Massachusetts 02139, USA

Abstract: Based on the isotopic chronologic results of Cenozoic volcanic rocks from Gongjue basin in eastern Tibet, the uplifting of the Tibetan plateau was studied. The K-Ar diluted ages of seven volcanic rocks from the Gongjue basin in eastern Tibet are firstly reported. Apparent ages of the whole rock and their biotite are 40.8 to 46.2 Ma with an average of 44.2 Ma. Radiogenic Ar and K of the samples compose an isochron line with high correlation coefficient, which almost passes through the origin. The result indicates that there is neither residual Ar nor loss of radiogenic Ar in these samples. Therefore, they give the eruption ages of the volcanic rocks (i. e. middle Eocene). The volcanic activities in the studied region occurred in the post-collision tectonic setting of Indian-Eurasia plate collision (about 50 Ma) and were controlled by intra-continental horizontal shear faults. Evidences including the published data show that the Cenozoic volcanic activities in eastern Tibet vary greatly. The variety can be considered as the product of the crust-mantle interaction due to the multi-stage uplift in the Tibetan plateau.

Key words: K-Ar dating; volcanic rock; Cenozoic; Gongjue basin; eastern Tibet.

青藏高原的形成演化和高原周边新生代盆地的 发育与印度一欧亚板块的碰撞过程及碰撞后的陆内

基金项目:中美合作项目"青藏高原东部地质、地球物理和大地测量研究". 作者简介:李忠雄(1964一),男,副研究员,从事沉积学和藏东区域地质研究. E-mail: cdlzhongxiong@cgs.gov.cn

变形密切相关(潘桂棠等,1990;Yin and Nie,1996; 钟大赉和丁林,1996: 王方正等,1997: 肖序常和王 **军**,1998:孙鸿烈和郑度,1998:潘裕生和孔祥儒, 1998:崔军文等,2001:刘志飞等,2001).研究结果表 明青藏高原东缘新生代盆地普遍遭受挤压变形和岩 浆活动的改造,盆缘大多受逆冲断裂控制,盆内地层 已广泛褶皱,粗碎屑岩厚度大且分布广泛,岩浆活动 强烈(潘桂棠等,1990; Yano et al., 1994; 何科照 等,1996; Wang et al., 1998; Horton et al., 2002; 周江羽等,2003;云南省地质矿产局,1990). 贡觉盆 地是藏东横断山北段古近纪一系列雁列式展布的红 层盆地的典型代表,分布面积最大,与其相邻的囊谦 盆地、丁青盆地、八宿盆地都发育有火山岩或次火山 岩,因自然环境险恶、交通不便,迄今为止,对贡觉盆 地火山岩的专项研究十分薄弱,对火山活动在藏东 及整个青藏高原岩石圈构造演化中的地球动力学意 义也不十分清楚,最近我们对贡觉盆地火山岩进行 了专项野外调查和同位素年代学研究,测试结果对 贡觉盆地的形成时代以及青藏高原新生代以来岩石 圈演化和高原隆升作用提供了许多重要启示.

1 贡觉盆地的区域地质背景

贡觉盆地处在金沙江断裂带与怒江断裂带之 间,澜沧江断裂带从区内穿过,大地构造位置上属羌 塘微板块东部.该区正好位于青藏高原东西向构造 带与横断山南北向构造带的转折部位.盆地呈北北 西向带状分布,南起阿翁经贡觉向北止于帮格,长约 257.5 km,宽0.5~18 km,面积约1870 km²(何书 元等,1983).盆地东侧以逆冲断层或不整合与晚三 叠世岩浆岩(或灰岩、砂岩)接触,西侧则不整合在古 生界和中生界奥陶系、石炭系、二叠系及三叠系之上, 为一基底向东倾斜的不对称陆相沉积盆地(图1).

2 火山岩产状及岩石特征

火山岩产出在贡觉盆地北端的白玛乡至加卡松 多一带,出露面积约80km²(据中华人民共和国1: 20万区域地质调查报告类乌齐幅、拉多幅).火山岩 呈层状产出在紫红色砂岩、粉砂岩和泥岩之中,与红 层呈整合接触关系.



图 1 青藏高原东缘古近纪盆地和新生代岩浆岩分布简图

 Fig. 1
 Sketch map illustrating the distribution of Paleogene basins and Cenozoic magmatism in eastern Tibet

 据周江羽等(2003)和拉多幅地质图修改和简化,图中同位素年龄值据相同文献

Table 1 K-Ar isotopic age dating of Cenozoic volcanic rocks from Gongjue basin							
序号	样品编号	样品名称	<i>x</i> (K)/%	$x(^{40}\mathrm{Ar_{rad}})/10^{-10}$	$\omega(^{40}\operatorname{Ar}_{\mathrm{rad}})/\%$	表面年龄/Ma	采样位置
1	Bm20	晶屑岩屑凝灰岩	3.06	2.485	87.75	46.21±0.92	加卡松多,下部旋回①单元
2	Bm27	黑云母	6.81	5.413	81.29	45.24 ± 0.90	加卡松多,下部旋回②单元
3	Bm40	英安岩	2.84	2.211	76.97	44.39±0.89	加卡松多,下部旋回③单元
4	Bm42	凝灰熔岩	1.95	1.443	47.47	42.16±0.84	加卡松多,下部旋回④单元
5	Bm48	晶屑岩屑凝灰岩	2.28	1.832	69.69	45.70±0.91	加卡松多,上部旋回②单元
6	Bm51	英安质凝灰熔岩	2.19	1.731	70.29	44.98±0.90	加卡松多,上部旋回③单元
7	Bm55	晶屑岩屑凝灰岩	2 45	1 753	71 92	$40 80 \pm 0 82$	加卡松多,上部旋回⑤单元

表 1 贡觉盆地新生代火山岩的 K-Ar 同位素年龄

采用衰变常数: $n({}^{40}\text{K})/n(\text{K}) = 0.001167$, $\lambda = 5.543 \times 10^{-10}/a$, $\lambda_e = 0.581 \times 10^{-10}/a$, $\lambda_{\theta} = 4.962 \times 10^{-10}/a$.

火山岩的岩石组合及其在空间分布上的变化相 对较为简单,岩石主要由火山碎屑岩(角砾岩、集块 岩等)和熔岩组成,经室内初步鉴定有英安质火山角 砾岩、晶屑岩屑凝灰岩、凝灰熔岩、英安质凝灰熔岩、 英安一流纹质凝灰熔岩、英安岩和安山岩,岩石具典 型的斑状结构、凝灰熔结结构及火山角砾结构,基质 具隐晶一微粒结构,岩石中普遍含有石英、斜长石、 中长石、透长石、黑云母、普通角闪石的斑晶,长石斑 晶大都发育环带构造和双晶,凝灰岩或熔岩的晶屑 以石英和斜长石为主,岩屑以英安岩、安山岩岩屑为 主,含有少量沉积岩岩屑,岩石中最常见的副矿物是 磷灰石和磁铁矿,集块岩成分为变质砂岩,产出在英 安岩和安山岩之中,大小 20~100 cm.

火山喷发活动可分为上、下2个韵律旋回,上部 旋回自下向上由以下单元组成:①英安质火山角砾 岩、英安质凝灰熔岩,厚40m;②英安岩夹岩屑晶屑 凝灰岩、凝灰熔岩,厚20m;③火山角砾岩、英安质 凝灰熔岩,厚 $40 \sim 50 \text{ m}$:④英安岩、安山岩、火山角 砾岩和火山集块岩,厚 50 m; ⑤火山角砾岩、英安质 凝灰熔岩,厚60m.下部旋回自下向上由以下单元 组成:①岩屑晶屑凝灰岩和火山角砾岩,厚 28 m;② 英安岩、安山岩夹火山角砾岩,厚 $55 \sim 60 \text{ m}$;③英安 岩、英安质凝灰熔岩,厚10m;④岩屑晶屑凝灰岩、 英安质凝灰熔岩,厚50m;⑤凝灰质砂岩和紫红色 砂岩,厚度大于 50 m. 上、下 2 个旋回之间为正常沉 积的紫红色砂岩、凝灰质砂岩、粉砂岩和泥岩,火山 岩韵律结构说明火山喷发活动以爆发与溢流方式相 间进行.

火山岩 K-Ar 年龄的测量结果 3

表1列出了本区代表性岩石样品全岩或黑云母



图 2 火山岩 K-40 Ar 线性等时线(数字为表 1 中的序号) Fig. 2 K-40 Ar linear isochron of volcanic rocks

单矿物的 K-Ar 同位素稀释法定年结果.

全岩样品和单矿物黑云母的分析结果基本一 致.在图 $2 \mathbf{p}, x(\mathbf{K}) - x({}^{40}\operatorname{Ar}_{rad})$ 构成了一条线性相 关性良好的几乎通过原点的等时线,说明这些岩石 具有大致相同的成因条件和成岩时代,而且两类样 品中可能既无过剩氯,也未丢失放射成因的氯,表面 年龄与等时线年龄基本一致,代表了真实的成岩年 龄(邓万明等,1999).由7组数据得到本区火山岩的 平均年龄值为 (44.21 ± 0.88) Ma,即大致相当于始 新世中期.

结果讨论 4

4.1 火山岩 K-Ar 同位素年龄为红层盆地时代的 确定提供了新证据

藏东新生代火山岩同位素年代学研究工作均集 中在北边的囊谦盆地和南边的芒康地区,发表了一 些同位素年代学数据(杨大雄和王培生,1988;邓万 明等,1999;王江海等,2002;周江羽等,2003). 迄今 为止,贡觉盆地火山岩未见任何同位素年代学研究 工作报道.对贡觉盆地这套陆相红色碎屑岩沉积最 早曾将其定为三叠系、白垩系;20世纪70年代根据 孢粉组合特征和棕榈植物化石 Sabalites sp.将其划 为老第三纪(何书元和田有华等,1983);80年代1: 20万类乌齐一拉多幅地质调查报告根据介形虫(囊 谦盆地)、孢粉组合特征和植物化石最终将其划为早 第三纪始新世.如前所述,贡觉盆地中火山岩与红层 呈整合接触关系,因此,火山岩的同位素年代学测定 结果符合实际地质情况,这对于红层时代的确定又 增加了同位素年代学方面的有力证据.

4.2 青藏高原东缘新生代岩浆活动的不均一性

王江海等(2002)的研究认为在青藏高原东缘和 印支块体上新生代存在两期岩浆活动,其时代分别 为 $40 \sim 28$ Ma 和 $16 \sim 0$ Ma:邓万明等(1999)认为在 藏东和滇西等地新生代岩浆活动的时代也大都在 30~40 Ma 范围内. 贡觉盆地火山岩的同位素年代 学测定结果与他们的结论有明显差异,另外在贡觉 盆地西部边界附近沿北北西方向在中生界中产出了 著名的新生代玉龙斑岩铜矿带,经 Rb-Sr 法、K-Ar 法、40 Ar-39 Ar法和 U-Pb 法多种方法相互印证,玉龙 斑岩带形成时代可划分为早、 (52.0 ± 2.8) Ma,中、 (40.1 ± 1.3) Ma,晚、 (33.2 ± 1.3) Ma 三期(马鸿文, 1990).因此,青藏高原东缘新生代岩浆活动是由具 不均一性的多期次岩浆活动组成,在印度一欧亚板 块的碰撞过程中及碰撞后的造山过程中均持续存在 强烈的岩浆活动,反映了青藏高原隆升过程的渐进 性特征.

致谢:Annetta Markussen-Brown 女士和扎西 工程师参加了野外考察工作;中国科学院广州地化 所戴橦谟教授完成样品的 K-Ar 年龄测定;申屠保 涌研究员鉴定了部分火山岩薄片,张学祥副教授帮 助处理了部分数据;成文过程中,就有关问题曾与姚 鹏博士、汪名杰研究员和沈敢富研究员进行过多次 有益讨论,在此向他们表示衷心感谢!

References

- Bureau of Geology and Mineral Resources of Yunnan Province,1990. Regional geology of Yunnan Province. Geological Publishing House, Beijing, 236 - 255 (in Chinese).
- Cui, J. W., Li, P. W., Li, L., 2001. Uplift of the Qinghai-Tibet plateau: Tectonic geomorphology and lithospheric structure of the Qinghai-Tibet plateau. *Geological Re*view, 40(2): 106 - 110 (in Chinese with English ab-

stract).

- Deng, W. M., Sun, H. J., Zhang, Y. Q., 1999. The K-Ar age of Cenozoic volcanic rocks of Nangqian basin in Qinghai Province. *Chinese Science Bulletin*, 44(23):2554-2558 (in Chinese).
- He,K. Z., Zhao, C. H., He, H. S., et al., 1996. Intracontinental rift and orogeny in western Yunnan. China University of Geosciences Press, Wuhan, 1-88 (in Chinese).
- He,S. Y., Tian, Y. H., Chen, K. G., et al., 1983. Paleogene Konjo red beds in East Xizang (Tibet). In: Contribution to the geology of the Qinghai-Xizang (Tibetan) plateau (3). Geological Publishing House, Beijing, 233-242 (in Chinese).
- Horton, B. K., Yin, A., Spurlin, M. S., et al., 2002. Paleocene-Eocene syncontractional sedimentation in narrow, lacustrine-dominated basins of east-central Tibet. GSA Bulletin, 114(7):771-786.
- Liu,Z. F., Wang,C. S., Yi, H. S., et al., 2001. Provenance of Paleogene sediments in Hoh Xil basin, north of Qingzang plateau, and its significance for plateau uplift. *Earth Science—Journal of China University of Geosciences*, 26(1):1-6 (in Chinese with English abstract)
- Ma, H. W. ,1990. Petrology and mineralization of granites in Yulong porphyry copper belt, Tibet. China University of Geosciences Press, Wuhan, 1 - 111 (in Chinese with English abstract).
- Pan,G. T., Wang, P. S., Xu, Y. R., et al., 1990. Cenozoic tectonic evolution of Qinghai-Xizang (Tibetan) plateau. Geological Publishing House, Beijing, 14-86 (in Chinese).
- Pan, Y. S., Kong, X. R., 1998. Lithosphere structure, evolution and dynamics of Qinghai-Xizang (Tibetan) plateau. Guangdong Science & Technology Press, Guangzhou, 37-64, 333-428 (in Chinese).
- Sun, H. L., Zheng, D., 1998. Formation, evolution and development of Qinghai-Xizang (Tibetan) plateau. Guangdong Science & Technology Press, Guangzhou, 1-230 (in Chinese).
- Wang, E., Burchfiel, B. C., Royden, L. H., 1998. Late Cenozoic Xianshuihe-Xiaojiang, Red River, and central Yunnan, China. Spec. Paper 327, Geol. Soc. Am., 39-105.
- Wang, F. Z., Lai, X. L., Guo, T. Y., et al., 1997. Relationship between the Tertiary volcanic rocks and oil potential in Qiangtang area, Tibet. Earth Science—Journal of China University of Geosciences, 22(3): 311-316 (in Chinese with English abstract).

- Wang, J. H., Yin, A., Harrison, T. M., et al., 2002. Thermal chronologic study on the two kinds high-potassium magmatic activities in eastern margin of Tibet. *Science in China* (*Series D*), 32(7):529-537 (in Chinese).
- Xiao, X. C., Wang, J., 1998. A brief review of tectonic evolution and uplift of the Qinghai-Tibet plateau. Geological Review, 44(4):372-381 (in Chinese with English abstract).
- Yang, D. X., Wang, P. S., 1988. The determinations of plateau age by ³⁹ Ar-⁴⁰ Ar dating on Cenozoic calc-alkalic trachytes of Nangqian basin, northern Hengduan Mountains. In: Contribution to the geology of the Qinghai-Xizang (Tibetan) plateau (19). Geological Publishing House, Beijing, 39-44 (in Chinese).
- Yano, T., Wu, G., Tang, M., et al., 1994. Tecto-sedimentary development of backarc basin in Yunnan, southern China. J. SE. Earth Sci., 9(1/2):153-166.
- Yin, A., Nie, S., 1996. A Phanerozoic palinspastic reconstrution of China and its neighboring region. In: Yin, A., Harrion, T. M., eds., The tectonic evolution of Asia. Cambridge University Press, 442-485.
- Zhong, D. L., Ding, L., 1996. A discussion on uplift procession and its dynamics of the Qinghai-Xizang (Tibetan) plateau. Science in China (Series D), 26(4):290-295 (in Chinese).
- Zhou, J. Y., Wang, J. H., Yin, A., et al., 2003. Sedimentology and tectonic significance of Paleogene coarse clastic rocks in eastern Tibet. Acta Geologica Sinica, 77(2): 262-271 (in Chinese with English abstract).

附中文参考文献

- 云南省地质矿产局,1990. 云南省区域地质志. 北京:地质出版社,236-255.
- 崔军文,李鹏武,李莉,2001. 青藏高原的隆升:青藏高原的岩 石圈结构和构造地貌. 地质论评,47(2): 157-163.

- 邓万明,孙宏娟,张玉泉,1999. 青海囊谦盆地新生代火山岩 的 K-Ar 年龄. 科学通报,44(23): 2554-2557.
- 何科照,赵崇贺,何浩生,等,1996. 滇西陆内裂谷与造山作 用.武汉:中国地质大学出版社,1-88.
- 何书元,田有华,陈开国,等,1983. 西藏东部早第三世贡觉红 层.见:青藏高原地质文集(3).北京:地质出版社,233-242.
- 刘志飞,王成善,伊海生,等,2001. 藏北可可西里盆地老第三 纪沉积物源区分析及其高原隆升意义. 地球科学——中 国地质大学学报,26(1):1-6.
- 马鸿文,1990. 西藏玉龙斑岩铜矿带花岗岩类与成矿. 武汉: 中国地质大学出版社,1-111.
- 潘桂棠,王培生,徐耀荣,等,1990. 青藏高原新生代构造演 化.北京:地质出版社,14-86.
- 潘裕生,孔祥儒,1998. 青藏高原岩石圈结构演化和动力学. 广州:广东科学技术出版社,37-64,333-428.
- 孙鸿烈,郑度,1998. 青藏高原形成演化与发展. 广州:广东科 学技术出版社,1-230.
- 王方正,赖旭龙,郭铁鹰,等,1997. 西藏羌塘地区第三系火山 岩及与羌塘盆地含油性关系的研究. 地球科学——中国 地质大学学报,22(3): 311-316.
- 王江海,尹安,Harrison,T. M.,等,2002. 青藏东缘新生代 两类高钾岩浆活动的热年代学研究. 中国科学(D辑), 32(7): 529-537.
- 肖序常,王军,1998. 青藏高原构造演化及隆升的简要评述. 地质论评,44(4): 372-381.
- 杨大雄,王培生,1988. 横断山北段囊谦盆地新生代钙碱性次 粗面岩的⁴⁰ Ar-³⁹ Ar 法坪年龄测定结果. 见:青藏高原地 质文集(19). 北京:地质出版社,39-44.
- 钟大费,丁林,1996. 青藏高原的隆起过程及其机制探讨. 中 国科学(D辑),26(4): 289-295.
- 周江羽,王江海,Yin,A.,等,2003. 青藏高原东缘古近纪粗 碎屑岩沉积学及其构造意义. 地质学报,77(2): 262-271.