# 东昆仑中灶火地区中三叠世花岗岩 LA-ICP-MS 锆石 U-Pb 定年、岩石成因及构造意义

菅坤坤<sup>1)</sup>,朱云海<sup>2)</sup>,王利伟<sup>3)</sup>,高峰<sup>1)</sup>,刘向东<sup>1)</sup>,何元方<sup>1)</sup>,袁璋<sup>1)</sup>,陈继平<sup>1)</sup>,高维强<sup>1)</sup>
1)陕西省地质调查中心,西安,710068;2)中国地质大学(武汉),武汉,430074;
3)中国冶金地质总局西北地质勘查院,西安,710016

内容提要: 东昆仑中灶火地区的石英闪长岩—花岗闪长岩—二长花岗岩具有连续的成分变化。岩石具有中等 到高的 SiO<sub>2</sub>含量(58.15%~71.12%),适度的高铝和全碱含量,为中—高钾钙碱性的准铝质 I 型花岗岩。岩石相对 富集大离子亲石元素和轻稀土元素,并亏损高场强元素,显示出弧岩浆岩的一般地球化学特征。锆石地质年代学分 析获得石英闪长岩和花岗闪长岩的锆石结晶年龄约为 243Ma,表明本文研究的花岗岩类为中三叠世岩浆岩。结合地 质、地球化学研究,这套花岗岩形成于陆缘弧环境,是古特提斯洋俯冲晚期的岩浆记录。其成因为俯冲动力学背景 下,幔源岩浆的底侵作用导致下地壳部分熔融,随后壳源熔体与幔源熔体发生不同程度的混合形成母岩浆,又经历 了较高程度的结晶分异形成石英闪长岩—花岗闪长岩—二长花岗岩序列。

关键词:东昆仑;I型花岗岩;锆石 U-Pb 年龄;地球化学;大陆边缘弧

东昆仑造山带位于青藏高原北部和中央造山系 西段,是中央造山系的重要组成部分。东昆仑造山 带出露巨量的花岗质岩浆岩,记录着东昆仑地区原 特提斯洋和古特提斯洋的洋壳俯冲、陆陆(弧)碰撞 和后碰撞等构造事件。东昆仑晚古生代一早中生代 的构造演化受控于古特提斯洋的演化,越来越多的 证据表明古特提斯洋的俯冲作用持续到中三叠世, 并于晚三叠世洋盆闭合。晚古生代一早中生代花岗 质岩石,是东昆仑造山带岩浆岩主体,其代表性岩石 组合为辉长岩—角闪辉长岩—石英闪长岩—花岗闪 长岩一二长花岗岩(袁万明等,2000;肖庆辉等, 2009; 王秉璋等, 2014; 南卡俄吾等, 2014), 该期 花岗岩中含有丰富的暗色镁铁质微粒包体。目前已 报道与古特提斯洋相关的岩浆岩,以俯冲和后碰撞 阶段的花岗质岩石为主,且古特提斯洋闭合的时限, 以沉积地层和后碰撞岩浆岩的约束为主,相对缺乏 俯冲晚期至同碰撞阶段的花岗岩资料。本文以东昆 北地块北部的中灶火地区中三叠世花岗岩为研究对 象,对岩体的岩相学、岩石地球化学和锆石 U-Pb 年 代学研究,探讨其地球化学特征、形成时代、岩石成 因和形成的构造背景,为东昆仑地区晚古生代一早 中生代岩浆活动及古特提斯洋闭合时限的约束提供 科学依据。

## 1 东昆仑区域地质背景

东昆仑造山带是经历了多期次的俯冲、碰撞形成的复杂造山带,是中央造山带的一部分(殷鸿福等,1997)。造山带内由北向南发育东昆中构造混杂岩带和东昆南(阿尼玛卿)蛇绿混杂岩带,根据前人及本次区域地质调查工作取得的成果,以两条构造混杂岩带为界将研究区由北向南依次划分为东昆北地块,东昆南俯冲增生楔和巴颜喀拉地块,本文研究的中灶火地区中三叠世花岗岩位于东昆北地块北部(图1)。

东昆北地块出露的地层以古元古界白沙河岩组 和中元古界小庙岩组结晶基底岩系为主。中元古界 小庙岩组包括石英岩、云母石英片岩、黑云母斜长片 麻岩与大理岩等,其原岩为海相泥质一砂一碳酸盐 岩和板内火山岩一细粒陆源碎屑岩一碳酸盐岩建 造,并经历高达角闪岩相的中深变质作用改造。区 内岩浆活动极为强烈,时代跨越加里东期、华力西期 和印支期,以华力西期和印支期为主。加里东和华 力西期岩体多呈岩株、岩枝状产出,空间上呈不规则 状,透镜状产出。印支期发育中酸性侵入体,呈岩

注:本文为中国地质调查局地质调查项目(编号:1212010918021)的成果。

收稿日期:2016-01-21;改回日期:2017-04-18;责任编辑:章雨旭。Doi: 10.16509/j.georeview.2017.03.009

作者简介:菅坤坤,男,1987年生。工程师,硕士学位。岩石学专业,主要从事区域地质、矿产调查研究工作。Email: jiankunryan@163.com。

株、岩脉、岩枝及不规则状产出,其中,中三叠世花岗 岩呈较大的岩株及不规则状产出,空间上岩体呈近 北西向展布,与区域构造走向近一致。岩性主要为 石英闪长岩、花岗闪长岩和二长花岗岩,以发育暗色 微粒包体为特征。研究区断裂构造发育,主要发育 近东西向(F6、F7、F8)和北西向(F4、F5)两组断裂, 其中北西向断裂发育程度较东西向弱,且规模小,为 右行走滑断层。在研究区中部,脆性北西向断层 (F5)叠加在具有左行性质的韧性剪切带之上,韧性 剪切带发育糜棱岩、糜棱岩化片麻岩,剪切透镜体, 常见σ型旋转碎斑系,S—C 组构,为早期韧性剪切 带,具有左行走滑性质。

# 2 花岗岩地质及岩相学特征

根据青海东昆仑中灶火地区1:5万四幅区域地 质调查报告(中国地质大学(武汉)地质调查研究 院<sup>●</sup>),对中灶火地区中三叠世花岗岩体进行编号, 本文研究的岩体编号为3号和5号岩体(图1)。 其中3号岩体,位于研究区东北部,呈岩株状产出, 形态不规则,整体呈北西向展布,出露面积7km<sup>2</sup>。 岩体西部出露较宽,与古元古界小庙岩组呈侵入接 触关系,侵入界面截然,岩体中发育古元古界小庙岩 组片岩捕掳体(图2a),东部变窄,被第四系覆盖。 主要由石英闪长岩、花岗闪长岩和二长花岗岩组成, 不同岩性之间呈涌动接触关系,岩石中发育闪长质 暗色微粒包体(图2b),包体形态呈椭圆状、水滴状



图1 东昆仑大地构造简图及中灶火地区区域地质简图

Fig. 1 Geotectonic framework of East Kunlun and geological maps of the Zhongzaohuo area

等不规则状产出,单个包体直径约为5~20cm。5 号岩体,位于研究区南部,呈岩株状产出,形态不规则,整体呈近东西向展布,出露面积3km<sup>2</sup>,与古元古 界小庙岩组呈侵入接触关系,侵入界面截然。由石 英闪长岩和花岗闪长岩组成,二者之间呈涌动接触 关系,岩石中发育闪长质暗色微粒包体(图2c),包 体形态呈椭圆状、长条状等不规则状产出,单个包体 直径约为3~40cm。

石英闪长岩:中细粒花岗结构(粒径 0.2~ 4mm),块状构造。岩石主要矿物成分为斜长石 (65%)、石英(10%)、黑云母(8%)、角闪石 (15%),副矿物主要为磷灰石、锆石和少量金属矿 物(2%)。其中,斜长石呈半自形板、柱状,发育聚 片双晶(图 2d)、环带构造和卡钠复合双晶,局部绢 云母化;石英为他形粒状;黑云母,片状,绿泥石化; 角闪石呈长柱状,局部发育简单双晶。

花岗闪长岩:中细粒花岗结构(粒径 0.8~4mm),块状构造。主要矿物成分为斜长石(40%)、 钾长石(15%)、石英(25%)、黑云母(5%)、角闪石 (13%),副矿物主要为磷灰石和锆石(2%)。其中, 斜长石多呈半自形板、柱状,发育聚片双晶、卡钠复 合双晶,环带结构(图2e),局部绢云母化;钾长石呈 柱状,发育简单双晶和格子双晶;石英为他形粒状; 黑云母为片状,绿泥石化;角闪石呈柱状或长柱状, 偶见简单双晶。

二长花岗岩:中细粒花岗结构(0.6~3.5mm), 块状构造。主要矿物成分为斜长石(30%)、碱性长 石(34%)、石英(25%)、角闪石(10%),副矿物主要 为磷灰石、锆石和金属矿物(1%)。斜长石发生绢云 母化,发育聚片双晶,偶见环带构造;碱性长石主要 为正长石,发育简单双晶,次为微斜长石,格子双晶 发育(图2f);石英呈他形粒状;黑云母为片状,蚀 变严重,绿泥石化;角闪石呈半自形柱状,横切面可 见菱形解理,发育简单双晶。

# 3 测试分析方法

### 3.1 锆石 U-Pb 定年

用于锆石年代学测试所需的样品,均采自野外 新鲜的露头,经人工去除风化面后由河北廊坊地质 诚信公司完成锆石的挑选。锆石的制靶:在双目镜 下挑选不同晶型,不同颜色的锆石颗粒,粘在双面胶 上然后用无色透明的 环氧树脂固定,待环氧树脂充



图 2 东昆仑中灶火地区中三叠世花岗岩野外及典型结构显微照片: (a) 石英闪长岩中的片岩捕掳体;(b) 花岗闪长岩中的镁铁质暗色微粒包体;(c) 二长花岗岩中的镁铁质暗色微粒包体;(d) 石英闪长岩;(e) 花岗闪长岩;(f) 二长花岗岩 Fig. 2 Outcrop photos and micrographs showing the typical textures of the Middle Triassic granite in Zhongzaohuo area, eastern Kunlun Moutains (a) Schist xenoliths in quartz-diorite; (b) mafic microgranular enclave in granodiorite; (c) mafic microgranular enclave in monzonitic granite; (d) quartz-diorite; (e) granodiorite; (f) monzonitic granite

#### 表1东昆仑中灶火地区中三叠世花岗岩的 LA-ICP-MS 锆石 U-Pb 同位素分析结果

#### Table 1 LA-ICP-MS zircon U-Pb data of the Middle Triassic Granite in Zhongzaohuo Area, East Kunlun

	元素	含量( ×1	0 <sup>-6</sup> )				同位素	素比值			同位素年龄(Ma)						
测点号	N	(D)	T	Th/U	n( <sup>207</sup> Pb)/	′n( <sup>206</sup> Pb)	n( <sup>207</sup> Pb)/	/n( <sup>235</sup> Pb)	n( <sup>206</sup> Pb)/	/n( <sup>238</sup> Pb)	n( <sup>207</sup> Pb)/	n( <sup>206</sup> Pb)	n( <sup>207</sup> Pb)/n	n( <sup>235</sup> Pb)	n( <sup>206</sup> Pb)/n	n( <sup>238</sup> Pb)	谐和度
	Pb	Th	U		测值	1σ	测值	1σ	测值	1σ	测值	1σ	测值	1σ	测值	1σ	(%)
PM030-11-1-1	8.90	90	175	0.51	0.0527	0.0023	0.2980	0.0125	0.0413	0.0005	317	100	265	10	261	3	98
PM030-11-1-2	9.14	99	189	0.52	0.0574	0.0033	0.3054	0.0168	0.0387	0.0004	509	128	271	13	244	3	89
PM030-11-1-3	11.30	116	240	0.48	0.0519	0.0019	0.2738	0.0096	0.0383	0.0003	280	81	246	8	242	2	98
PM030-11-1-4	11.63	121	256	0.47	0.0514	0.0018	0.2719	0.0096	0.0384	0.0005	257	84	244	8	243	3	99
PM030-11-1-5	10.55	127	218	0.58	0.0559	0.0021	0.2951	0.0111	0.0383	0.0004	450	83	263	9	242	3	92
PM030-11-1-6	11.09	113	231	0.49	0.0580	0.0026	0.3064	0.0125	0.0387	0.0005	532	100	271	10	245	3	89
PM030-11-1-7	9.27	111	194	0.57	0.0553	0.0022	0.2951	0.0118	0.0386	0.0004	433	82	263	9	244	3	92
PM030-11-1-8	8.10	95	170	0.56	0.0550	0.0025	0.2922	0.0131	0.0386	0.0004	413	108	260	10	244	3	93
PM030-11-1-9	12.89	150	277	0.54	0.0519	0.0019	0.2746	0.0098	0.0385	0.0004	283	85	246	8	243	2	98
PM030-11-1-10	10.32	102	223	0.46	0.0538	0.0027	0.2840	0.0127	0.0387	0.0004	361	111	254	10	245	3	96
PM030-11-1-11	9.57	100	195	0.51	0.0612	0.0027	0.3302	0.0139	0.0393	0.0004	656	94	290	11	249	3	84
PM030-11-1-12	9.88	112	208	0.54	0.0552	0.0023	0.2931	0.0123	0.0385	0.0004	420	99	261	10	243	2	93
PM030-11-1-13	9.37	86.7	193	0.45	0.0709	0.0032	0.3768	0.0170	0.0387	0.0005	954	93	325	13	245	3	71
PM030-11-1-14	8.79	115	178	0.65	0.0596	0.0024	0.3154	0.0119	0.0386	0.0005	591	87	278	9	244	3	86
PM030-11-1-15	22.10	177	492	0.36	0.0539	0.0015	0.2871	0.0083	0.0384	0.0004	365	63	256	7	243	2	94
PM030-11-1-16	8.92	105	190	0.55	0.0527	0.0022	0.2771	0.0111	0.0384	0.0005	317	94	248	9	243	3	97
PM030-11-1-17	11.67	121	242	0.50	0.0573	0.0022	0.3099	0.0108	0.0396	0.0005	506	81	274	8	250	3	90
PM030-11-1-18	10.61	114	224	0.51	0.0578	0.0021	0.3081	0.0116	0.0388	0.0004	520	80	273	9	245	3	89
PM011-4-1-1	9.28	104	195	0.53	0.0492	0.0018	0.2600	0.0093	0.0386	0.0004	167	82	235	8	244	3	96
PM011-4-1-2	15.67	196	318	0.62	0.0502	0.0016	0.2654	0.0085	0.0384	0.0003	211	76	239	7	243	2	98
PM011-4-1-3	7.06	91	146	0.62	0.0563	0.0024	0.2898	0.0116	0.0376	0.0004	461	94	258	9	238	3	91
PM011-4-1-4	11.85	143	242	0.59	0.0516	0.0022	0.2725	0.0113	0.0384	0.0004	333	96	245	9	243	2	99
PM011-4-1-5	12.87	129	268	0.48	0.0521	0.0015	0.2778	0.0076	0.0388	0.0004	300	60	249	6	245	2	98
PM011-4-1-6	12.65	180	254	0.71	0.0544	0.0018	0.2852	0.0093	0.0381	0.0003	387	76	255	7	241	2	94
PM011-4-1-7	25.90	236	557	0.42	0.0507	0.0013	0.2701	0.0066	0.0387	0.0003	233	59	243	5	245	2	99
PM011-4-1-8	13.31	147	279	0.53	0.0504	0.0017	0.2682	0.0089	0.0386	0.0003	213	44	241	7	244	2	98
PM011-4-1-9	18.72	296	376	0.79	0.0499	0.0017	0.2664	0.0090	0.0388	0.0004	191	112	240	7	245	2	97
PM011-4-1-10	9.79	106	207	0.51	0.0514	0.0019	0.2733	0.0096	0.0387	0.0004	257	83	245	8	245	2	99
PM011-4-1-11	16.59	168	354	0.48	0.0499	0.0016	0.2644	0.0081	0.0384	0.0003	191	69	238	7	243	2	98
PM011-4-1-12	13.23	167	273	0.61	0.0515	0.0017	0.2763	0.0090	0.0388	0.0004	265	79	248	7	245	2	99
PM011-4-1-13	16.61	169	352	0.48	0.0514	0.0017	0.2727	0.0086	0.0387	0.0004	261	74	245	7	244	3	99
PM011-4-1-14	11.49	137	237	0.58	0.0562	0.0022	0.2945	0.0115	0.0382	0.0004	461	87	262	9	241	3	91

	元素	含量( ×1	0 -6 )				同位素	素比值					同位素年	龄(Ma)			
测点号	DL	Th	I	Th/U	n( <sup>207</sup> Pb)/	$n(^{206} \text{Pb})$	n( <sup>207</sup> Pb)/	⟨ <i>n</i> ( <sup>235</sup> Pb)	n( <sup>206</sup> Pb)/	$n(^{238}\text{Pb})$	n( <sup>207</sup> Pb)/n	n ( <sup>206</sup> Pb)	n( <sup>207</sup> Pb)/n	n( <sup>235</sup> Pb)	$n(^{206}\text{Pb})/n$	n( <sup>238</sup> Pb)	谐和度
	PD	In	U		测值	1σ	测值	1σ	测值	1σ	测值	1σ	测值	1σ	测值	$1\sigma$	(%)
PM011-4-1-15	15.49	187	322	0.58	0.0529	0.0017	0.2806	0.0085	0.0386	0.0003	324	72	251	7	244	2	97
PM011-4-1-16	19.02	199	401	0.49	0.0526	0.0015	0.2818	0.0082	0.0387	0.0003	322	58	252	6	245	2	97
PM011-4-1-17	12.19	167	237	0.70	0.0579	0.0026	0.3098	0.0116	0.0395	0.0005	528	94	274	9	250	3	90
PM011-4-1-18	7.43	98	151	0.65	0.0516	0.0024	0.2700	0.0120	0.0385	0.0004	265	101	243	10	243	3	99

10 <sub>-6</sub> )					同位诸	《比值					同位素年龄	( Ma)		
11h/L n( <sup>207</sup> Pb)/	ካ/ሀ n( <sup>207</sup> Pb)/	$n(^{207}\mathrm{Pb})/$		v( <sup>206</sup> Pb)	$n(^{207}\text{Pb})/$	$n(^{235}Pb)$	$n(^{206}\mathrm{Pb})/$	$n(^{238}{\rm Pb})$	$n(^{207}\mathrm{Pb})/r$	$_{i}(^{206}Pb)$	$n(^{207}{\rm Pb})/n($	<sup>235</sup> Ph )	$n(^{206}{\rm Pb})/n(^{2}$	<sup>38</sup> Pb )
適伯	测住	测住		lσ	测住	lσ	测值	la	测值	la	测值	1 <del>0</del>	测值	١σ
2 0.58 0.0529	0.58 0.0529	0.0529		0.0017	0.2806	0.0085	0.0386	0.0003	324	72	251	~	244	2
1 0.49 0.0526 (	0.49 0.0526 (	0.0526 (	0	). 0015	0.2818	0.0082	0.0387	0.0003	322	58	252	9	245	2
7 0.70 0.0579 0	0.70 0.0579 0	0.0579 0	0	. 0026	0.3098	0.0116	0.0395	0.0005	528	94	274	6	250	ŝ
1 0.65 0.0516 0	0.65 0.0516 0	0.0516 0	0	.0024	0.2700	0.0120	0.0385	0.0004	265	101	243	10	243	3

第3期

分固化后对锆石表面进 行抛光,至锆石内部暴 露。通过反射光、透射 光、阴极发光显微图像 对锆石的内部结构进行 分析,然后进行锆石 LA-ICP-MS 分析。LA-ICP-MS 锆石 U-Pb 年代 学分析在 中国地质大 学地质过程与矿产资源 国家重点实验室进行, 采用 Agilent 7500a 的 ICP-MS 仪器与装配有 193nm 气体激光的 GeoLas 2005 激光剥蚀 系统联机进行,使用 He 作为剥蚀物质的载气, 激光束斑 32µm。利用 锆石标样 GJ-1 作为外 标对同位素分馏进行校 正,采用国际标准锆石 91500 外部校正法进行 锆石分析。微量元素含 量采用国际标样 NIST 610 作为外标,<sup>29</sup> Si 作 为内标元素进行校正。 数据处理利用 ICPMSDataCal ( Liu Yongsheng et al., 2008) 完成, 年龄采用 3.71 版本的 Isoplot 程 序计算。 3.2 元素地球化学

用于全岩主、微量 元素分析的样品均为 200 目以下的新鲜粉末 样,全岩主量元素的测 试采用武汉综合岩矿测 试中心的 RIX2100 型 X 射线荧光光谱仪进行分 析,样品分析精度优于 5%。全岩微量元素含 量在武汉综合岩矿测试 中心利用 Agilent7500a ICP-MS 分析完成。用于 ICP-MS 分析的样品处理步 骤如下:① 将研磨至 200 目以下的岩石粉末 50mg 置于 Teflon 坩埚中;② 采用 Teflon 溶样弹将样品用 HF + HNO<sub>3</sub>在 195℃条件下消解大于 48h;③ 将在 120℃条件下蒸干除 Si 后的样品用 2% HNO<sub>3</sub>稀释 2000 倍,定容于干净的聚酯瓶。样品分析精度优于 5% ~ 10% 。

## 4 测试结果

#### 4.1 锆石 U-Pb 年代学

东昆仑中灶火地区中三叠世花岗岩类的岩性为 石英闪长岩、花岗闪长岩和二长花岗岩,本次对石英 闪长岩和花岗闪长岩分别进行了锆石 U-Pb 年代学 测试。石英闪长岩,样品编号为 PM030-11-1,采样 点的坐标为(北纬 36°27′06″;东经 93°34′18″);花 岗闪长岩,样品编号为 PM011-4-1,采样点的坐标为 (北纬 36°30′54″;东经 93°38′06″),分析结果见表 1。

#### 4.1.1 石英闪长岩

用于测试分析的锆石颗粒均为淡黄色或无色透 明,大部分呈自形长柱状,少量呈短柱状,长110~ 250µm,长宽比约为1:1~1:3,锆石 CL 图像上具有 明显的岩浆震荡环带(图 3a),所有测点均具有较高 的 Th、U 含量(Th:87×10<sup>-6</sup>~150×10<sup>-6</sup>;U:170× 10<sup>-6</sup>~492×10<sup>-6</sup>),Th/U的比值介于 0.46 至 0.65 之间, 仅一个测点为 0.36(测点 15), 与典型的岩浆 锆石特征类似(Belousova et al., 2002; 吴元保等, 2004; 钟玉芳, 2006)。此次共完成了14颗锆石的 18个测点分析,其中1号测点和17号测点给出 的<sup>206</sup>Pb/<sup>238</sup>U年龄数据明显偏大,分别为 261 ± 3Ma 和250 ± 3Ma,可能代表该岩浆系统的早期岩浆活 动。测点11和测点13谐和度偏低,考虑剔除,不参 与谐和年龄作图和加权平均年龄计算。在锆石谐和 图(图4a)上,其余14个测点均投影在谐和线上或 附近区域,其<sup>206</sup> Pb/<sup>238</sup> U 年龄值介于 242 ± 2Ma 与 245 ± 3Ma 之间, 加权平均年龄为 243.7 ± 1.4Ma, (MSWD = 0.15) (图 4b),代表石英闪长岩的结晶 年龄。

## 4.1.2 花岗闪长岩

用于测试分析的锆石颗粒颜色为浅黄色或无色透明,大部分呈自形长柱状,少量为短柱状及粒状, 长 100~220μm,长宽比为 1:1~1:3,锆石 CL 图像 上见明显的岩浆韵律环带(图 3b),且具有较高的 Th、U 含量(Th:91×10<sup>-6</sup>~296×10<sup>-6</sup>;U:151×



图 3 东昆仑中灶火地区石英闪长岩(a)和花岗闪长岩(b)锆石 CL 图像及 U-Pb 年龄分析点 Fig. 3 CL images of zircons and the points for U-Pb analysis from Quartz-diorite (a) and Granodiorite (b) in Zhongzaohuo Area, East Kunlun

10<sup>-6</sup>~557×10<sup>-6</sup>),Th/U的比值介于 0.42 至 0.79 之间,均大于 0.4,具有典型的岩浆锆石的特点 (Vavra et al., 1999; Hoskin et al., 2003;吴元保等, 2004)。此次共完成了 18 颗锆石的 18 个测点分析, 其中,测点 3、6、14 偏离谐和曲线较大,考虑剔除;17 号测点年龄数据偏大,可能代表岩浆系统的早期岩 浆活动,因此,上述测点不参与谐和年龄作图和加权 平均年龄的计算。其余 14 个测点的<sup>206</sup> Pb/<sup>238</sup> U 年龄 值比较集中,介于 243 ± 3Ma 与 245 ± 2Ma 之间,加 权平均年龄为 244.2 ± 1.1Ma(MSWD = 0.16)(图

5a、b),代表花岗闪长岩的结晶年龄。

5 岩石地球化学特征

#### 5.1 主量元素

东昆仑中灶火地区中三叠世花岗岩主量元素测 试结果见表2。

岩石 SiO<sub>2</sub>、MgO 含量分别为 58.15% ~71.12% (平均 64.3%)、1.32% ~3.74%(平均 2.52%), Mg<sup>#</sup>为 42.1~47.5,TiO<sub>2</sub>为 0.41% ~1.09%(平均 0.72%),CaO 为 2.56% ~6.53%(平均 4.53%),



图 4 东昆仑中灶火地区石英闪长岩锆石 U-Pb 年龄谐和图(a) 及加权平均年龄图(b)

Fig. 4 Zircon U-Pb concordia diagram (a) and weighted average age (b) for Quartz-diorite in Zhongzaohuo Area, East Kunlun



图 5 东昆仑中灶火地区花岗闪长岩锆石 U-Pb 年龄谐和图(a)及加权平均年龄图(b) Fig. 5 Zircon U-Pb concordia diagram (a) and weighted average age (b) for Granodiorite in Zhongzaohuo Area, East Kunlun

Na<sub>2</sub>O+K<sub>2</sub>O 含量为4.68%~6.8%(平均5.92%), K<sub>2</sub>O/Na<sub>2</sub>O 比值0.6~1.5。在侵入岩TAS分类图 解中(图6a)岩石落在闪长岩—花岗闪长岩—花岗 岩区域,属于亚碱性系列。岩石里特曼指数δ值为 1.39~1.76,均小于3.3,属钙碱性系列。在SiO<sub>2</sub>— K<sub>2</sub>O图解(图6b)中除两个样品均落入中钾钙碱性 区域外,其余均落在高钾钙碱性区域。Al<sub>2</sub>O<sub>3</sub>含量为 12.93%~16.53%(平均14.74%),铝饱和指数 A/

表 2 东昆仑中灶火地区中三叠世花岗岩主量元素地球化学组成(%) Table 2 Major element compositions(%) of the Middle Triassic Granite in Zhongzaohuo Area, East Kunlun

		1										
样品号	PM011 -1-1	PM011 -2-1	PM011 -3-1	PM011 -4-1	PM011 -5-1	PM011 -6-1	PM030 -1-1	PM030 -3-1	PM030 -4-1	PM030 -6-1	PM030 -8-1	PM030 -11-1
 岩性		L 二长花岗岩	1 1	5	L 花岗闪长岩	<u>ı</u> 1			石英闪	 闪长岩		
SiO <sub>2</sub>	70.72	71.04	71.12	64.74	66.44	64.18	61.98	62.43	58.54	58.15	59.42	62.88
$Al_2O_3$	13.44	12.93	13.20	13.94	14.05	14.27	15.84	15.46	16.53	15.68	15.99	15.58
$Fe_2O_3$	0.69	0.77	0.81	1.30	1.22	1.29	1.27	1.44	1.62	1.86	1.64	1.02
FeO	2.52	2.67	2.63	4.45	3.55	4.57	4.50	4.35	5.35	5.70	5.35	4.70
CaO	2.60	2.56	2.61	4.15	3.36	4.49	5.16	5.54	6.40	6.53	6.03	4.95
MgO	1.32	1.43	1.37	2.57	2.24	2.78	2.65	2.70	3.46	3.74	3.31	2.70
$K_2O$	4.09	3.96	3.96	3.27	3.82	3.16	3.09	2.73	1.75	1.77	2.51	2.86
$Na_2O$	2.71	2.68	2.62	2.74	2.62	2.68	3.18	2.90	3.12	2.91	2.92	2.99
$TiO_2$	0.41	0.44	0.42	0.72	0.64	0.75	0.82	0.77	0.90	1.09	0.97	0.76
$P_2O_5$	0.08	0.09	0.09	0.16	0.14	0.18	0.16	0.16	0.21	0.23	0.22	0.16
MnO	0.06	0.07	0.07	0.11	0.09	0.11	0.10	0.12	0.14	0.14	0.13	0.10
$H_{2}O^{+}$	0.80	0.95	0.85	1.31	1.48	1.20	0.95	1.08	1.67	0.80	1.21	1.01
$CO_2$	0.38	0.24	0.06	0.33	0.14	0.13	0.10	0.10	0.11	0.15	0.08	0.10
烧失	0.84	0.90	0.59	1.25	1.40	0.80	0.55	0.81	1.21	1.37	0.68	0.63
总量	100.66	100.73	100.40	101.04	101.19	100.59	100.35	100.59	101.01	100.12	100.46	100.44
δ	1.67	1.57	1.54	1.66	1.77	1.61	2.07	1.63	1.53	1.45	1.80	1.72
A/CNK	0.99	0.97	0.99	0.89	0.97	0.89	0.88	0.87	0.89	0.84	0.87	0.92
A/NK	1.51	1.49	1.54	1.73	1.66	1.82	1.85	2.00	2.35	2.34	2.13	1.94
$Mg^{\#}$	42.83	43.12	42.10	44.91	46.22	46.38	45.57	46.02	47.54	47.49	46.37	46.15

注: $Mg^{\#} = 100 \times n(Mg^{2+}) / [n(Mg^{2+}) + n(Fe^{2+})]$ 



图 6 东昆仑中灶火地区中三叠世花岗岩 TAS 图解(a)和 SiO<sub>2</sub>—K<sub>2</sub>O 图解(b) (a,据 Middlemost, 1994; b,据 Peccerillo et al., 1976) Fig. 6 TAS diagram (a) and SiO<sub>2</sub>—K<sub>2</sub>O diagram (b) of the Middle Triassic Granite in Zhongzaohuo Area,

East Kunlun (a, after Middlemost, 1994; b, after Peccerillo et al., 1976)

CNK 介于 0.84 ~ 0.99 之间, A/NK—A/CNK 图解 (图 7a)中, 落入准铝质系列区域。在以 SiO<sub>2</sub>为横坐 标的哈克图解上(图 8), Fe<sub>2</sub>O<sub>3</sub>、FeO、MgO、TiO<sub>2</sub>、Al<sub>2</sub> O<sub>3</sub>、CaO、Na<sub>2</sub>O、P<sub>2</sub>O<sub>5</sub>、MnO 与 SiO<sub>2</sub>呈明显的负相关, K<sub>2</sub>O 与 SiO<sub>2</sub>呈明显的正相关, 三个岩性单元显示连 续的成分变化趋势, 具有同源岩浆演化的特点。

#### 5.2 稀土和微量元素

东昆仑中灶火地区中三叠世花岗岩微量及稀土 元素测试结果见表3。

岩石稀土元素总含量( $\Sigma$  REE = 171 × 10<sup>-6</sup> ~ 236 × 10<sup>-6</sup>)较低,平均为 187.3 × 10<sup>-6</sup>。(La/Yb)<sub>N</sub> 值为 3.43 ~ 17.03,(La/Sm)<sub>N</sub>值为 1.65 ~ 6.14,(Gd/Yb)<sub>N</sub>值为 1.52 ~ 1.85,表明岩石轻、重稀土元



图7东昆仑中灶火地区中三叠世花岗岩 A/NK—A/CNK 图解(a)和 SiO2—P2O5 图解(b)

[(a) 底图据 Maniar et al., 1998]

Fig. 7 A/NK-A/CNK diagram (a) and SiO2-P2O5 diagram (b) of the Middle Triassic granite

in Zhongzaohuo Area, East Kunlun [ fig. (a) after Maniar et al., 1998]



图 8 东昆仑中灶火地区中三叠世花岗岩不同岩石单元哈克图解 Fig. 8 Harker digrams of major elements for the Middle Triassic Granite in Zhongzaohuo Area, East Kunlun



图 9 示比它中处火地区中兰堂世花肉石坏拉顶石标准化种工能分图(a)和原始地幔标准化倾重九系珠网图(b) (球粒陨石和原始地幔标准化值据 Sun et al., 1989)

Fig. 9 Chondrite-normalized REE abundances (a) and primitive mantle normalized trace element abundances (b) of the Middle Triassic Granite in Zhongzaohuo Area, East Kunlun (Chondrite and primitive mantle normalizing values after Sun et al., 1989)

表 3 中灶火地区中三叠世花岗岩微量元素地球化学组成(×10<sup>-6</sup>)

Table 3 Trace element compositions ( ×10<sup>-6</sup> ) of the Middle Triassic Granite in Zhongzaohuo Area, East Kunlun

样品号	PM011	PM011	PM011	PM011	PM011	PM011	PM030	PM030	PM030	PM030	PM030	PM030
ттнн у	-1-1	-2-1	-3-1	-4-1	-5-1	-6-1	-1-1	-3-1	-4-1	-6-1	-8-1	-11-1
岩性		二长花岗岩	1	;	花岗闪长岩	1 1			石英	冈长岩		
La	38.99	39.92	53.44	16.30	17.44	20.25	34.94	28.13	28.33	31.43	32.03	28.44
Ce	71.56	72.85	93.50	40.98	39.03	50.18	73.34	57.22	57.88	64.26	63.66	57.42
Pr	7.94	8.25	10.21	6.21	5.49	6.89	8.94	7.20	7.54	8.35	8.23	7.32
Nd	27.48	28.85	33.31	26.87	23.03	29.70	33.65	28.04	30.43	33.19	32.09	29.00
Sm	5.04	5.28	5.62	6.38	5.19	6.55	6.85	5.67	6.39	7.01	6.84	5.99
Eu	0.91	0.79	0.91	1.08	1.11	1.22	1.39	1.37	1.52	1.47	1.40	1.26
Gd	4.80	4.90	5.04	6.28	5.36	6.66	6.45	5.58	6.05	6.80	6.50	5.73
Tb	0.68	0.73	0.72	0.98	0.81	0.97	0.98	0.84	0.92	1.02	0.97	0.84
Dy	3.95	4.02	3.89	5.79	4.80	5.81	5.61	4.83	5.36	5.90	5.64	5.04
Ho	0.71	0.75	0.72	1.08	0.90	1.10	1.06	0.91	1.03	1.10	1.08	0.92
Er	2.27	2.34	2.25	3.26	2.75	3.22	3.20	2.74	2.99	3.35	3.24	2.75
Tm	0.35	0.35	0.34	0.52	0.42	0.50	0.51	0.44	0.45	0.49	0.49	0.42
Yb	2.49	2.54	2.25	3.41	2.80	3.39	3.33	2.95	3.04	3.29	3.11	2.80
Lu	0.36	0.37	0.33	0.49	0.40	0.48	0.47	0.43	0.44	0.45	0.45	0.40
Y	23.90	24.56	23.92	34.15	29.13	34.20	35.06	29.20	32.57	36.07	34.63	30.66
$\sum \text{REE}$	191.41	196.49	236.45	153.77	138.66	171.13	215.77	175.55	184.93	204.18	200.34	178.97
Cs	8.58	8.46	6.80	6.61	4.98	8.58	8.73	10.14	7.42	4.96	8.02	6.29
$\operatorname{Rb}$	167.20	165.90	149.00	141.00	135.80	125.70	128.00	101.80	65.70	63.30	100.70	117.60
Ba	523.30	498.50	594.70	571.20	728.70	654.80	620.30	532.50	462.40	430.20	507.10	547.30
Th	37.80	36.24	38.81	29.77	20.20	17.61	18.20	19.78	11.27	17.22	12.50	15.42
U	4.34	4.31	3.96	3.67	2.79	2.76	2.16	3.36	2.15	3.36	2.00	2.57
Та	1.06	1.07	0.93	1.17	1.00	1.00	0.91	1.12	0.81	0.91	0.79	0.85
Nb	11.80	12.50	11.60	14.20	11.90	13.60	13.10	12.50	13.80	14.40	13.00	13.50
$\mathbf{Sr}$	196.10	190.80	207.50	226.30	274.00	264.00	314.10	332.30	366.00	330.40	331.60	302.20
Zr	171.70	176.30	181.30	240.10	229.40	252.30	298.20	233.10	195.30	266.50	237.50	222.70
Hf	4.30	4.80	4.80	6.30	5.70	5.90	8.30	6.00	5.80	7.20	6.00	6.10

素之间分馏程度较强,且轻稀土元素分馏程度高于 重稀土元素。岩石 δEu 值介于 0.47~0.74 之间,具 明显负 Eu 异常,暗示岩浆在形成过程中可能存在 斜长石的分离结晶作用或源区存在斜长石残留。岩 石球粒陨石标准化稀土元素配分曲线图(图 9a)显 示轻稀土元素富集、重稀土元素相对亏损的右倾型。 微量元素原始地幔标准化蛛网图(图 9b)中,富集大 离子亲石元素(Rb、Th、K)和轻稀土元素(La、Ce), 亏损高场强元素(Ta、Nb、Ti、P)。

6 讨论

## 6.1 岩石成因类型

目前,将花岗岩从物源角度划分为 I、S、A 和 M 型花岗岩的分类方案,已被大多数人所接受(Bonin, 2007;吴福元, 2007)。本文花岗岩类中未见碱性 暗色矿物,可以排除碱性 A 型花岗岩的可能,

10000Ga/Al和Zr+Nb+Ce+Y的值均低于A型花 岗岩的相应值(2.6,350)(Whalen et al., 1987), 故本文中三叠世花岗岩类不是A型花岗岩。

Sylvester(1998)对强过铝质 S 型花岗岩做了系 统阐述,指出典型 S 型花岗岩是指含白云母、堇青石 和石榴子石等矿物的强过铝质花岗岩类岩石,其 A/ CNK > 1.1,刚玉标准分子大于 1%。研究表明,S 型花岗岩的特征矿物是白云母,堇青石和石榴石,I 型花岗岩的典型矿物是角闪石和辉石(Chappell, 1992;邓晋福等,2015a)。东昆仑中灶火地区中三 叠世花岗岩类岩石组合为石英闪长岩—花岗闪长 岩—二长花岗岩,属准铝质系列,铝饱和指数 A/ CNK 介于 0.84~0.99 之间,全部小于 1,CIPW 标准 矿物中无刚玉成分或小于 1%,其暗色矿物为角闪 石和黑云母,具有明显不同于 S 型花岗岩的特征。 实验研究表明,在准铝质到弱过铝质岩浆中,磷灰石 的溶解度很低,并在岩浆分异过程中随 SiO<sub>2</sub>的增加 而降低;而在强过铝质岩浆中,磷灰石溶解度变化趋 势与此相反(Wolf et al., 1994)。磷灰石在 I 型和 S 型花岗岩浆中这种不同行为已被成功地用于区分 I 型和 S 型花岗岩类(Wu Fuyuan et al., 2003)。S 型 花岗岩具有较高的 P<sub>2</sub>O<sub>5</sub>含量,且随着分异作用的进 行 P<sub>2</sub>O<sub>5</sub>具有递增的演化趋势(Chappell, 1999),在 SiO<sub>2</sub>—P<sub>2</sub>O<sub>5</sub>相关图上,东昆仑中灶火中三叠世花岗 岩 P<sub>2</sub>O<sub>5</sub>与 SiO<sub>2</sub>之间表现出良好的负相关性(图 7b),这明显不同于 S 型花岗岩。综合以上特征,东 昆仑中灶火中三叠世花岗岩为 I 型花岗岩。

#### 6.2 岩石成因

研究表明,中酸性岩浆岩可以是幔源铁镁质母 岩浆结晶分异或与同化混染的耦合作用的产物,但 更巨量酸性岩类的形成大多与地壳岩石的部分熔融 相关(Ma Changqian et al., 1998)。实验岩石学对 大陆下地壳不同源岩进行了大量的熔融实验研究表 明,与变沉积岩起源的熔体相比,由变质基性岩熔融 形 岩 浆 成 的 頂 有 低  $n(Na_20) + n(K_20)$  $n(MgO) + n(FeO^*) + n(TiO_2)$ n(CaO)

 $\frac{n(CaO)}{n(FeO^*) + n(MgO) + n(TiO_2)}$ 和高  $w(Na_2O) + w$ (K<sub>2</sub>O) +  $w(MgO) + w(FeO^*) + w(TiO_2)$ 、w(CaO)+  $w(FeO^*) + w(MgO) + w(TiO_2)$ 的特征(Altherr et al., 2002; Kaygusuz et al., 2008)。在源区类型 判別图(图 10)中,所有样品均投在角闪岩区域,进 一步证明中灶火中三叠世花岗岩来源于下地壳基性 岩。

东昆仑晚二叠世一中三叠世岩浆作用过程中的 壳幔岩浆混合现象已有大量文献报道(莫宣学等, 2007; 刘成东, 2003, 2004; 谌宏伟等, 2005; 张爱 奎等, 2012; Zhang Jinyang et al., 2012; 马昌前等, 2013; 马圣超等, 2014)。研究表明, 东昆仑幔源玄 武质岩浆活动从 251Ma 开始持续达 30Ma 之久(罗 照华等, 2002; 熊富浩等; 2011; 罗明非等, 2014)。 东昆仑地区晚二叠世一中三叠世花岗岩具有较高的 Nb/Ta 比值,以及接近于地壳和地幔岩石的 Zr/Hf 比值等地球化学特征,这种地球化学特征被认为与 底侵玄武质岩浆的混合作用有关(刘成东等, 2004; 孙雨等, 2009; Xiong Fuhao et al., 2012)。本文石 英闪长岩样品中,除 PM030-3-1 外,其余 5 个样品 Nb/Ta 比值为 14.4~17.1,平均值为 16,大于大陆 地壳平均值(11, Taylor et al., 1985),接近原始地 幔相应值(17.5, Taylor et al., 1985);所有样品 Zr/ Hf 值为 34~43,平均值为 38,接近或高于幔源岩石 (约36.3, Hofmann, 1988; Green, 1995), 高于地壳 岩石的 Zr/Hf 值(约 33, Taylor et al., 1985; Green, 1995),结合岩石中普遍发育闪长质暗色微粒包体, 暗示岩浆有幔源物质的混入。

在以 SiO<sub>2</sub>为横坐标的哈克图解中(图 8), Fe<sub>2</sub> O<sub>3</sub>、MgO、TiO<sub>2</sub>、Al<sub>2</sub>O<sub>3</sub>、CaO、Na<sub>2</sub>O、P<sub>2</sub>O<sub>5</sub>、MnO 与 SiO<sub>2</sub> 呈明显的负相关, K<sub>2</sub>O 与 SiO<sub>2</sub>呈明显的正相关, 暗示 在岩浆演化过程中存在结晶分异作用。Fe<sub>2</sub>O<sub>3</sub>和



图 10 东昆仑中灶火地区中三叠世花岗岩源区判别图解(a, 据 Altherr et al., 2002; b, 据 Kaygusuz et al., 2008) Fig. 10 Source region discrimination diagrams of the Middle Triassic Granite in Zhongzaohuo Area, East Kunlun (a, after Altherr et al., 2002; b, after Kaygusuz et al., 2008)



图 11 东昆仑中灶火地区中三叠世花岗岩 Sr—Rb/Sr(a)和 Sr—Ba(b)图解(底图据 Guo Chunli et al., 2012) Fig. 11 Sr vs. Rb/Sr(a) and Sr vs. Ba(b) diagrams for the Midde Triassic Granite in Zhongzaohuo Area, East Kunlun (after Guo Chunli et al., 2012)

MgO 随 SiO<sub>2</sub>的增加而明显降低可能与角闪石和黑 云母的分离结晶有关;P 负异常与磷灰石的分离结 晶有关;Nb、Ta 和 Ti 负异常与钛铁矿和金红石等含 钛矿物的分离结晶有关;Sr、Ba 和 Eu 的亏损与斜长 石和钾长石的分离结晶有关,其中斜长石的结晶分 异导致 Sr、Eu 负异常,钾长石的结晶分异导致 Ba、 Eu 的负异常(Wu Fuyaun et al., 2003),在岩石在分 离结晶模拟所构筑的矢量图中(图 11),岩石 Sr、Ba 含量的变异明显地受到斜长石、钾长石和黑云母分 离结晶的制约。综上所述,中灶火中三叠世花岗岩 类的形成应经历了两个阶段的成岩过程,首先是壳 源熔体与幔源熔体在源区发生不同程度的混合作用 形成母岩浆,随后又经历了较高程度的分异演化最 终固结成岩。

## 6.3 构造环境

大量研究表明,加里东运动之后,青藏高原东北 部总体转化为相对稳定的板内环境。从早石炭世开 始东昆仑进入古特提斯洋演化阶段,石炭纪一二叠 纪是古特提斯洋发展的主要时期,这阶段代表性洋 盆为研究区以南的东昆南(阿尼玛卿)蛇绿构造混 杂岩带,其北部东昆中构造混杂岩带和东昆北地块 基本为滨浅海环境或相对稳定的板内环境,代表性 地层如东昆北地区石炭系大干沟组和缔敖苏组的碎 屑岩一碳酸盐岩一火山岩沉积。古特提斯洋于晚二 叠世开始向北俯冲于东昆仑地体之下,并产生大量 与俯冲一碰撞造山相关的岩浆活动,时代集中在 260~240 Ma(Yang JS et al., 1996; 郭正府等, 1998;杨经绥等,2005;南卡俄吾等,2015)。俯冲 作用一直持续到早、中三叠世,至晚三叠世才全面转 入板内演化阶段,其主要依据如下:① 东昆仑地区 广泛分布了晚三叠统八宝山组与下伏地层的角度不 整合,标志着该区碰撞造山作用的结束及后碰撞阶 段的开始(李瑞保等, 2012);②东昆仑地区下三 叠统洪水川组的大地构造属性为弧前盆地沉积相特 征,其陆缘碎屑岩的物源主要来自昆北---昆中地区 的弧岩浆岩,砂岩源区为陆缘弧背景区,进一步证明 了早—中三叠世东昆仑构造带仍处于俯冲背景下的 陆缘弧---盆体系(闫臻等, 2008; 杨忠智, 2012; 陈 奋宁等, 2015);③前人在研究区及邻近区域发现 大量晚二叠世一中三叠世与俯冲作用有关的中基性 岩浆岩(熊富浩等, 2011; 罗文行等, 2013; 南卡俄 吾等, 2014; 菅坤坤等, 2015), 而到晚三叠世区内 广泛出现高钾钙碱性系列花岗岩—钾玄岩组合(肖 庆辉等, 2009; 罗照华等, 1999), 以及研究区北部 发育晚三叠世鄂拉山组陆相中酸性火山岩,(225 ± 2Ma,朱云海未发数据表),表明东昆仑地区晚三叠 世进入板内演化阶段。

研究表明,活动大陆边缘地区火成岩 La/Nb 比 值通常大于2(Salters et al., 1991),东昆仑中灶火 中三叠世花岗岩类 La/Nb 平均值为2.4,具有活动 大陆边缘地区火成岩的特征。在(Yb+Nb)—Rb图 解中(图12a),所有样品落在火山弧花岗岩区域;在 R1—R2图解(图12b)中,所有样品落在碰撞前花岗 岩区域;在 Rb/30—Hf—3 \* Ta 图解(图12c)中,所 有样品落在火山弧花岗岩区域。

火成岩系列及地球化学特征可提供其形成的构造环境信息,通过对大量样品的统计、对比及计算, 能反映火成岩形成的构造环境。前人通过对东昆仑 中二叠世至中三叠世中酸性火成岩样品的分析结果 进行统计与计算,发现东昆仑在该时期与安第斯活 动大陆边缘构造环境较类似(郭正府等,1998;罗 照华等,1999)。在岛弧与大陆边缘弧火山岩 SiO<sub>2</sub>—K<sub>2</sub>O图解中(图12d),本文中三叠世花岗岩 类与典型大陆弧(中安第斯弧)相近,故认为东昆仑 中灶火地区中三叠世花岗岩类是俯冲形成的大陆弧 的岩浆岩代表。综合以上特征,东昆仑中灶火地区 中三叠世花岗岩类形成于大陆边缘弧环境。

综合前人研究成果,东昆仑晚古生代一早中生 代岩浆活动分为三个阶段:

(1) 309 ~260Ma,为洋脊形成和扩张阶段的产物,该阶段形成了东昆仑南缘蛇绿岩,如布青山蛇绿岩和德尔尼蛇绿岩(陈亮等,2000;边千韬等,



图 12 东昆仑中灶火地区中三叠世花岗岩构造环境判别图解

(a, 据 Pearce et al., 1984; b, 据 Batchelor et al., 1985; c, 据 Harris et al., 1986; d, 据 Miyashiro, 1974)
Fig. 12 Tectonic discriminative diagrams of the Middle Triassic Granite in Zhongzaohuo Area, East Kunlun
(a, after Pearce et al., 1984; b, after Batchelor et al., 1985; c, after Harris et al., 1986; d, after Miyashiro, 1974)

2001;杨经绥等,2004;刘战庆等,2011;杨杰等,2014)。

(2) 260~240 Ma,该阶段岩石以中一高钾钙碱 性系列为主,具有安第斯型活动大陆边缘构造属性。

(3) 237~190 Ma,该阶段岩石主要为高钾钙碱 性和钾玄岩系列,具有后碰撞及板内花岗岩的特征
(王松等, 2009;陈国超等, 2013;郭正府等, 1998)。

本文石英闪长岩和花岗闪长岩的形成时代分别 为 243.7±1.4Ma 和 244.2±1.1Ma,误差范围内处 于俯冲晚期。洋壳俯冲过程中随着岩浆弧向陆内扩 展,岩浆源区成熟度越来越高,形成的花岗质岩石从 中钾钙碱性系列向高钾钙碱性系列偏移,后碰撞岩 浆岩可出现高钾钙碱性系列到碱性系列花岗岩(邓 晋福等,2015b)。东昆仑广泛发育的晚二叠世—早 三叠世中钾钙碱性花岗岩,如哈拉尕吐岩体(陈国 超,2014),本文中三叠世中—高钾钙碱性花岗岩和 东昆仑晚三叠世高钾钙碱性—钾玄岩系列花岗岩, 如祁漫塔格斑状二长花岗岩(丰成友等,2012),分 别代表古特提斯洋俯冲早期,俯冲晚期和后碰撞阶 段的岩浆记录。

## 7 结论

(1)利用 LA-ICP-MS 锆石 U-Pb 定年法获得石 英闪长岩形成年龄为 243.7 ± 1.4Ma,(MSWD = 0.15),花岗闪长岩的形成年龄为 244.2 ± 1.1Ma,(MSWD = 0.16),形成于中三叠世。

(2) 东昆仑中灶火地区中三叠世花岗岩为中一 高钾钙碱性的准铝质 I 型花岗岩,形成于陆缘弧环 境,是古特提斯洋俯冲晚期的岩浆记录。

(2) 岩石的成因为,古特提斯洋向北俯冲的动 力学背景下,幔源岩浆的底侵作用导致下地壳部分 熔融,随后壳源熔体与幔源熔体发生不同程度的混 合作用形成母岩浆,而后又经历了较高程度的结晶 分异作用形成石英闪长岩—花岗闪长岩—二长花岗 岩序列。

**致谢**:感谢林启祥教授和周汉文教授在研究工 作中给予的帮助;感谢金鑫镖、刘力、喻星星、刘彬、 于炎炎、代雄、陈小龙等同学在野外地质考察过程中 给予的帮助;感谢杨宗勇博士和施彬博士在成文过 程中给予的宝贵意见。

#### 注释 / Note

● 中国地质大学(武汉)地质调查研究院. 2013. 青海东昆仑中灶火

地区1:5万 J46E024015、J46E023015、J46E022015、J46E021015 四 幅区域地质调查报告.

#### 参考文献 / References

(The literature whose publishing year followed by a "& " is in Chinese with English abstract; the literature whose publishing year followed by a " # " is in Chinese without English abstract)

- 边千韬,罗小全,李涤徽,赵大升,陈海泓,徐贵忠,常承法,高延 林. 2001. 青海省阿尼玛卿带布青山蛇绿混杂岩的地球化学性 质及形成环境. 地质学报,75(1):45~55.
- 陈国超,裴先治,李瑞保,李佐臣,裴磊,刘战庆,陈有圻,刘成军. 2013. 东昆仑造山带晚三叠世岩浆混合作用:以和勒冈希里克 特花岗闪长岩体为例.中国地质,40(4):1044~1065.
- 谌宏伟,罗照华,莫宣学,刘成东,柯珊.2005. 东昆仑造山带三叠 纪岩浆混合成因花岗岩的岩浆底侵作用机制.中国地质,32 (3):386~395.
- 陈奋宁,陈锐明,陈守建. 2015. 东昆仑东段早三叠世洪水川组重 矿物组合特征研究. 地质论评, 61(Z1); 610~611.
- 陈亮,孙勇,柳小明,裴先治.2000.青海省德尔尼蛇绿岩的地球化 学特征及其大地构造意义.岩石学报,16(1):106~110.
- 陈国超. 2014. 东昆仑造山带(东段)晚古生代一早中生代花岗质岩 石特征、成因及地质意义. 导师: 裴先治. 西安:长安大学博士 学位论文:67~83.
- 邓晋福,刘翠,冯艳芳,肖庆辉,狄永军,苏尚国,赵国春,段培新, 戴蒙. 2015a.关于火成岩常用图解的正确使用:讨论与建议. 地质论评,61(4):717~734.
- 邓晋福, 冯艳芳, 狄永军, 刘翠, 肖庆辉, 苏尚国, 赵国春, 孟斐, 马帅, 姚图. 2015b. 岩浆弧火成岩构造组合与洋陆转换. 地质 论评, 61(3):473~485.
- 丰成友, 王松, 李国臣, 马圣钞, 李东生. 2012. 青海祁漫塔格中晚 三叠世花岗岩: 年代学、地球化学及成矿意义. 岩石学报, 28 (2): 665~678.
- 郭正府,邓晋福,许志琴,莫宣学,罗照华. 1998. 青藏东昆仑晚古 生代末一中生代中酸性火成岩与陆内造山过程.现代地质,12 (3):344~352.
- 营坤坤,魏燕霞,施彬,刘力,王星,袁璋. 2015. 东昆仑造山带中 灶火地区早中生代镁铁质岩墙群的成因及地质意义. 中国地 质,42(5):1457~1470.
- 刘成东, 莫宣学, 罗照华, 喻学惠, 谌宏伟, 李述为, 赵欣. 2003. 东昆仑造山带花岗岩类 Pb—Sr—Nd—O 同位素特征. 地球学 报, 24(6):584~588.
- 刘成东,莫宣学,罗照华,喻学惠,谌宏伟,李述为,赵欣. 2004. 东昆仑壳一幔岩浆混合作用:来自锆石 SHRIMP 年代学的证据.科学通报,49(6):596~602.
- 罗明非,莫宣学,喻学惠,李小伟,黄雄飞,于峻川. 2014. 东昆仑 香日德地区晚三叠世花岗岩 LA-ICP-MS 锆石 U-Pb 定年、岩石 成因和构造意义. 岩石学报,30(11):3229~3240.
- 罗照华,邓晋福,曹永清,郭正府,莫宣学. 1999. 青海省东昆仑地 区晚古生代一早中生代火山活动与区域构造演化.现代地质, 13(1):51~56.
- 罗照华, 柯珊, 曹永清, 邓晋福, 谌宏伟. 2002. 东昆仑印支晚期幔 源岩浆活动. 地质通报, 21(6): 292~297.
- 李瑞保, 裴先治, 李佐臣, 刘战庆, 陈国超, 陈有炘, 魏方辉, 高景 民, 刘成军, 裴磊. 2012. 东昆仑东段晚古生代一中生代若干 不整合面特征及其对重大构造事件的响应. 地学前缘, 19(5): 244~254.
- 罗文行, 钱莉莉, 李德威, 朱云海, 刘德民, 高成. 2013. 东昆仑中

灶火地区超镁铁质辉石岩的成因. 地球科学——中国地质大学 学报,38(6):1214~1228.

- 莫宣学,罗照华,邓晋福,喻学惠,刘成东,谌宏伟,袁万明,刘云 华. 2007. 东昆仑造山带花岗岩及地壳生长. 高校地质学报, 13(3):403~414.
- 马昌前,熊富浩,张金阳,刘彬,黄坚,蒋红安.2013. 从板块俯冲 到造山后阶段俯冲板片对岩浆作用的影响:东昆仑早二叠世一 晚三叠世镁铁质岩墙群的证据.地质学报,87(Z1):78~81.
- 马圣钞,丰成友,李大新,赵一鸣,刘建楠. 2014. 青海祁漫塔格虎 头崖矿区花岗岩地球化学特征及构造意义. 地质学报,88(1): 72~82.
- 南卡俄吾, 贾群子, 李文渊, 郭周平, 李金超, 孔会磊, 栗亚芝, 代 岩. 2014. 青海东昆仑哈西亚图铁多金属矿区石英闪长岩 LA-ICP-MS 锆石 U-Pb 年龄和岩石地球化学特征. 地质通报, 33 (6): 841~849.
- 南卡俄吾,贾群子,唐玲,栗亚芝,李金超,孔会磊,代岩. 2015. 青海东昆仑哈西雅图矿区花岗闪长岩锆石 U-Pb 年龄与岩石地 球化学特征.中国地质,42(3):702~712.
- 孙雨,裴先治,丁三平,李瑞保,冯建赟,张亚峰,李佐臣,陈有炘, 张晓飞,陈国超. 2009. 东昆仑哈拉尕吐岩浆混合花岗岩:来 自锆石 U-Pb 年代学的证据.地质学报,83(7):1000~1010.
- 王秉璋,陈静,罗照华,陈发彬,王涛,郭贵恩. 2014. 东昆仑祁漫 塔格东段晚二叠世一早侏罗世侵入岩岩石组合时空分布、构造 环境的讨论. 岩石学报,30(11):3213~3228.
- 吴元保,郑永飞. 2004. 锆石成因矿物学研究及其对 U-Pb 年龄解释 的制约. 科学通报, 49(16):1589~1604.
- 吴福元,李献华,郑永飞,高山. 2007. Lu-Hf 同位素体系及其岩石 学应用. 岩石学报,23(2):185~220.
- 王松,丰成友,李世金,江军华,李东生,苏生顺. 2009. 青海祁漫 塔格卡尔却卡铜多金属矿区花岗闪长岩锆石 SHRIMP U-Pb 测 年及其地质意义.中国地质,36(1):74~84.
- 肖庆辉,邓晋福,邱瑞照,刘勇,冯艳芳.2009.花岗岩类与大陆地 壳生长初探——以中国典型造山带花岗岩类岩石的形成为例. 中国地质,26(3):594~622.
- 熊富浩,马昌前,张金阳,刘彬. 2011. 东昆仑造山带早中生代镁铁 质岩墙群 La-ICP-MS 锆石 U-Pb 定年、元素和 Sr—Nd—Hf 同位 素地球化学. 岩石学报, 27(11):3350~3364.
- 袁万明,莫宣学,喻学惠,罗照华.2000. 东昆仑印支期区域构造背 景的花岗岩记录.地质论评,46(2):203~211.
- 殷鸿福,张克信. 1997. 东昆仑造山带的一些特点. 地球科学—— 中国地质大学学报, 22(4):339~342.
- 杨经绥, 王希斌, 史仁灯, 许志琴, 吴才来. 2004. 青藏高原北部东 昆仑南缘德尔尼蛇绿岩: 一个被肢解了的古特提斯洋壳. 中国 地质, 31(3):225~239.
- 杨经绥,许志琴,李海兵,史仁灯.2005.东昆仑阿尼玛卿地区古特 提斯火山作用和板块构造体系.岩石矿物学杂志,24(5):369 ~380.
- 闫臻, 边千韬, Korchagin O A, Pospelo Ⅱ, 李继亮, 王宗起. 2008. 东 昆仑南缘早三叠世洪水川组的源区特征:来自碎屑组成、重矿物 和岩石地球化学的证据. 岩石学报, 24(5):1068~1078.
- 杨忠智. 2012. 东昆仑造山带东段下三叠统洪水川组地质特征及构 造环境研究. 导师: 裴先治. 西安: 长安大学硕士学位论文: 34 ~47.
- 杨杰,裴先治,李瑞保,李佐臣,刘战庆,裴磊,刘成军,陈有炘,

陈国超,高景民. 2014. 东昆仑南缘布青山地区哈尔郭勒玄武 岩地球化学特征及其地质意义. 中国地质,41(2):335~350.

- 张爱奎,刘光莲,莫宣学,刘军培,张文权,陈海福,李云平. 2012. 青海祁漫塔格晚古生代一早中生代侵入岩构造背景与成矿关系.西北地质,45(1):9~19.
- 钟玉芳,马昌前,佘振兵. 2006. 锆石地球化学特征及地质应用研 究综述. 地质科技情报,25(1):27~34.
- Altherr R, Siebel W. 2002. I-type plutonism in a continental back-arc setting: Miocene granitoids and monzonites from the central Aegean Sea, Greece. Contributions to Mineralogy and Petrology, 143(4): 397 ~415.
- Batchelor R A and Bowden P. 1985. Petrogenetic interpretation of granitoid rock series using multicationic parameters. Chem. Geol., 48(1~4);43~55.
- Belousova E A, Griffin W L, O' Reilly S Y and Fisher N I. 2002. Igneous zircon: Trace element composition as an indicator of source rocktype. Contributions to Mineralogy and Petrology, 143 (5): 602 ~622.
- Bonin B. 2007. A-Type granites and related rocks: Evolution of a concept, problems and prospects. Lithos, 97(1~2): 1~29.
- Bian Qiantao, Luo Xiaoquan, Li Dihui, Zhao Dasheng, Chen Haihong, Xu Guizhong, Chang Chengfa, Gao Yanlin. 2001&. Geochemistry and formation environment of the Buqingshan ophiolite complex Qinghai Province, China. Acta Geologica Sinica, 75(1): 45 ~ 55.
- Chappell B W, White A J R. 1992. I- and S-type granites in the Lachlan Fold Belt. Transactions of the Royal Society of Edinburgh: Earth Sciences, 83(83): 1 ~ 26.
- Chappell B W. 1999. Aluminum saturation in I and S-type granite and the characterization of fractionated haplongranite. Lithos, 46(3): 535 ~ 551.
- Chen Guochao, Pei Xianzhi, Li Ruibao, Li Zuochen, Pei Lei, Liu Zhanqing, Chen Youxin, Liu Chengjun. 2013&. Late Triassic magma mixing in the East Kunlun orogenic belt: A case study of Helegang Xilikete granodiorites. Geology in China, 40(4):1044 ~ 1065.
- Chen Hongwei, Luo Zhaohua, Mo Xuanxue, Liu Chengdong, Ke Shan. 2005&. Underplating mechanism of Triassic granite of magma mixing origin in the east Kunlun orogenic belt. Geology in China, 32(3): 386 ~ 395.
- Chen Fenning, Chen Ruiming, Chen Shoujian. 2015&. Study on the characteristics of heavy mineral assemblages of the Lower Triassic Hongshuichuan formation in Eastern Kunlun. Geological Review, 61 (Z1): 610~611.
- Chen Liang, Sun Yong, Liu Xiaoming, Pei Xianzhi. 2000&. Geochemistry of Derni ophiolite and its tectonic signif icance. Acta Petrologica Sinica, 16(1): 106 ~ 110.
- Chen Guochao. 2014&. Petrology, Genesis and Geological Significance of Late Paleozoic—Early Mesozoic Granitoids in East Kunlun Orogen. Supervisor: Pei Xianzhi. Xi' an: A Dissertation Submitted for the Degree of Doctor of Chang' an University: 67 ~ 83.
- Deng Jinfu, Liu Cui, Feng Yanfang, Xiao Qinghui, Di Yongjun, Su Shangguo, Zhao Guochun, Duan Peixin, Dai Meng. 2015a&. On the correct application in the common igneous petrological diagrams: Discussion and Suggestion. Geological Review, 61(4):717 ~734.
- Deng Jinfu, Feng Yanfang, Di Yongjun, Liu Cui, Xiao Qinghui, Su Shangguo, Zhao Guochun, Meng Fei, Ma Shuai, Yao Tu. 2015b&. Magmatic arc and ocean—Continent transition: Discussion. Geological Review, 61(3):473~485.

- Feng Chenyou, Wang Song, Li Guochen, Ma Shengchao, Li Dongsheng. 2012&. Middle to Late Triassic granitoids in the Qimantage area, Qinghai Province, China: Chronology, geochemistry and metallogenic significances. Acta Petrologica Sinica, 28(2): 665 ~ 678.
- Green T H. 1995. Significance of Nb/Ta as an indicator of geochemicalprocesses in the crust— mantle system. Chemical Geology, 120(3):347 ~359.
- Guo Zhengfu, Deng Jinfu, Xu Zhiqin, Mo Xuanxue, Luo Zhaohua. 1998&. Late Palaeozoic—Mesozoic intracontinental orogenic process and intermediateacidic igneous rocks from the Eastern Kunlun Mountains of Northwestern China. Geoscience, 12(3):344 ~352.
- Guo Chunli, Chen Yuchun, Zeng Zailin, Lou Fasheng. 2012. Petrogenesis of the Xihuashan granites in southeastern China: Constraints from geochemistry and in-situ analyses of zircon U— Pb—Hf—O isotopes. Lothos, 148(2012): 209 ~ 227.
- Hoskin P W O, Schaltegger U. 2003. The composition of zircon and igneous and metamorphic petrogenesis. Reviews in mineralogy and geochemistry, 53(1):27~62.
- Hofmann A W. 1988. Chemical differentiation of the Earth: therelationship between mantle, continental crust, and oceaniccrust. Earth and Planetary Science Letters, 90(3):297 ~ 314.
- Harris N B W, Pearce J A, Tindle A G. 1986. Geochemical characteristic of collision-zone magmatism. Geological Society of London, Special Publications, 19:67 ~ 81.
- Jian Kunkun, Wei Yanxia, Shi Bin, Liu Li, Wang Xing, Yuan Zhang. 2015&. Petrogenesis and geological significance of the Early Mesozoic mafic dyke swarms in Zhongzaohuo area, East Kunlun orogenic belt. Geology in China, 42(5): 1457 ~1470.
- Kaygusuz A, Siebel W, Sen C, Satir M. 2008. Petrochemistry and petrology of I-type granitoids in an arc setting: the composite Toml pluton, Eastern Pontides, NE Turkey. International Journal of Earth Sciences, 297(4):739 ~ 764.
- Liu Yongsheng, Hu Zhaochu, Gao Shan, Detlef Gunther, Xu Juan, Gao Changgui, Chen Haihong. 2008. In situ analysis of major and trace elements of anhydrous minerals by LA-ICP-MS without applying an internal standard. Chemical Geology, 257(1):34 ~ 43.
- Liu Chengdong, Mo Xuanxue, Luo Zhaohua, Yu Xuehui, Chen Hongwei, Li Shuwei, Zhao Xin. 2003&. Pb—Sr—Nd—O Isotope Characteristics of Granitoids in East Kunlun Orogenic Belt. Acta Geoscien Tica Sinica, 24(6): 584 ~588.
- Liu Chengdong, Mo Xxuanxue, Luo Zhaohua, Chen Hongwei, Li Shuwei, Zhao Xin. 2004&. Mixing events between the crust- and mantle-derived magmas in Eastern Kunlun: Evidence from zircon SHRIMP chronology. Chinese Science Bulletin, 49 (6): 596 ~ 602.
- Luo Mingfei, Mo Xuanxue, Yu Xuehui, Li Xiaowei, Huang Xiongfei and Yu Junchuan. 2014&. Zircon LA-ICP-MS U-Pb age dating, petrogenesis and tectonic implications of the Late Triassic granites from the Xiangride area. East Kunlun. Acta Petrologica Sinica, 30( 11) :3229 ~ 3240.
- Luo Zhaohua, Deng Jinfu, Cao Yongqing, Guo Zhengfu, Mo Xuanxue. 1999&. On Late Paleozoic—Early Mesozoic volcanism and regional tectonic evolution of eastern Kunlun, Qinghai province. Geoscienc, 13(1): 51~56.
- Luo Zhaohua, Ke Shan, Cao Yongqing, Deng Jinfu, Chen Hongwei. 2002&. Late Indosinian mantle-derived magmatism in the east Kunlun. Geological Bulletin of China, 21(6): 292 ~ 297.

- Li Ruibao, Pei Xianzhi, Li Zuochen, Liu Zhanqing, Chen Guochao, Chen Youxin, Wei Fanghui, Gao Jingmin, Liu Chengjun, Pei Lei. 2012&. Geological characteristics of Late Palaeozoic—Mesozoic unconformities and their response to some significant tectonic events in eastern part of Eastern Kunlun. Earth Science Frontiers, 19(5): 244 ~ 254.
- Luo Wenxing, Qian Lili, Li Dewei, Zhu Yunhai, Liu Demin, Gao Cheng. 2013&. Petrogenesis of the Zhongzaohuo ultramafic pyroxenite pluton, East Kunlun: constraints from petrology, geochemistry and genetic mineralogy. Earth Science—Journal of China University of Geosciences, 38(6): 1214 ~ 1228.
- Liu Zhanqing, Pei Xianzhi, Li Ruibao, Li Zuochen, Zhang Xiao fei, Liu Zhigang, Chen Guochao, Chen Youxin, Ding Sanping, Guo Junfeng. 2011&. LA-ICP-MS Zircon U-Pb Geochronology of the Two Suites of Ophiolites at the Buqingshan Area of the A'nyemaqen Orogenic Belt in the Southern Margin of East Kunlun and Its Tectonic Impl ication. Acta Geologica Sinica, 85(2): 186 ~194.
- Maniar P D, Piccoli P M. 1989. Tectonics discrimination of granitoids. Bulletin of the Geological Society of America, 101;635 ~ 643.
- Middlemost E A K. 1994. Naming materials in the magma / igneous rock system. Earth Sci. Rev., 37:215 ~ 224.
- Ma Changqian, Li Zhichang , Ehlers C , Yang Kunguang, Wang Renjing. 1998. A post-collisionalmagmatic plumbing system: Mesozoic graniteid plutons from the Dabieshan high pressure and ultra high pressure metamorphic zone , east central China. Lithos , 45(1):431~456.
- Ma Changqian, Xiong Fuhao, Zhang Jinyang, Liu Bin, Huang Jian, Jiang Hongan. 2013&. The influence of subduction plate on the magmatism from the plate subduction to the post orogenic stage: Evidence of mafic dyke swarms from Early Triassic to Late Permian in East Kunlun. Acta Geologica Sinica, 87(Z1):78~81.
- Ma Shengchao, Feng Chengyou, Li Daxin, Zhao Yiming, Liu Jiannan. 2014&. Geochemical characteristics of granite in Hutouya Mining Area of Qimantag, Qinghai and its constraints on tectonic setting. Acta Geologica Sinica, 88(1):72 ~ 82.
- Mo Xuanxue, Luo Zhaohua, Deng Jinfu, Yu Xuehui, Liu Chengdong, Chen Hongwei, Yuan Wanming, Liu Yunhua. 2007&. Granitoids and crustal growth in the East-Kunlun orogenic belt. Geological Journal of China Universities, 13(3):403~414.
- Miyashiro A. 1974. Volcanic rock series in island arcs and active continental margins. American Journal of Science, 274: 321 ~ 355.
- Namhka Norbu, Jia Quanzi, Li Wenyuan, Guo Zhouping, Li Jinchao, Kong Huilei, Li Yazhi, Dai Yan. 2014&. LA-ICP-MS zircon U-Pb age and geochemical characteristics of quartz diorite from the Haxiyatu iron—polymetallic ore district in Eastern Kunlun. Geological Bulletin of China, 33(6):841~849.
- Namhka Norbu, Jia Quanzi, Tang Ling, Li Yazhi, Li Jinchao, Kong Huilei, Dai Yan. 2015&. Zircon U-Pb age and geochemical characteristics of granodiorite from the Haxiyantu iron— polymetallic ore district in Eastern Kunlun. Geology in China, 42(3):702 ~ 712.
- Peccerillo R, Talor S R. 1976. Geochemistry of Eocene calkaline volcanic rocks from Kastamonu area in northern Turkey. Contrib. Mineral. Petrol., 58:63 ~81.
- Pearce J A, Harris N B W and Tindle G. 1984. Trace element discrimination diagrams for the tectonic interpretation of granitic rocks. Journal of Petrology, 25(4):956~983.
- Sun S S, Mcdonough W F. 1989. Chemical and isotopic systematics of

oceanic basalts: implications for mantlecomposition and processes. London: Geological Society Special Publications, 42: 313 ~345.

- Salters V J M and Hart S R. 1991. The mantle sources of ocean ridges, island arcs: the Hf-isotope connection. Earth Planet. Sci. Lett., 104;364 ~ 380.
- Sylvester P J. 1998. Post-collisional strongly peraluminous granites. Lithos, 45(1~4): 29~44.
- Sun Yu, Pei Xianzhi, Ding Sanping, Li Ruibao, Feng Jianyun, Zhang Yafeng, Li Zuochen, Chen Youxin, Zhang Xiaofei. 2009&. Halagatu Magma Mixing Granite in the East Kunlun Mountains: Evidence from Zircon U-Pb Dating Acta Geologica Sinica, 83(7): 1000 ~ 1010.
- Taylor S R, McLennan S M. 1985. The continental crust: its composition and evolution. Blackwell: Oxford Press, 1 ~ 324.
- Vavra G, Schmid R, Gebauer D. 1999. Internal morphology, habit and U—Th—Pb microanalysis of amphibolite-to-granulite facies zircons: geochronology of the Ivrea Zone (Southern Alps). Contributions to Mineralogy and Petrology, 134(4):380 ~404.
- Whalen J B, Currie K L, Chappell B W. 1987. A-type granites: geochemical characteristics, discrimination and petrogenesis. Contributions to mineralogy and petrology, 95(4): 407 ~ 419.
- Wang Bingzhang, Chen Jing, Luo Zhaohua, Chen Fabin, Wang Tao, Guo Guien. 2014&. Spatial and temporal distribution of Late Permian—Early Jurassic intrusion assemblages in eastern Qimantag, East Kunlun, and their tectonic settings. Acta Petrologica Sinica, 30(11):3213 ~ 3228.
- Wu Yuanbao, Zheng Yongfei. 2004&. Genesis of zircon and its constraints on inter pretation of U-Pb age. Chinese Science Bulletin, 49(16):1589 ~ 1604.
- Wolf M B, London D. 1994. Apatite dissolution into peraluminous haplogranitic melts: an experimental study of solubilities and mechanism. Geochimica Et Cosmochimica Acta, 58 (19): 4127 ~ 4145.
- Wu Fuyuan, Li Xianhua, Zheng Yongfei, Gao, Shan. 2007&. Lu-Hf isotopic systematics and their applications in petrology. Acta Petrologica Sinica, 23(2):185 ~ 220.
- Wu Fuyuan, Jahn B M, Wilde S A, Lo C H, Yui T F, Lin Qiang, Ge Wenchun, Sun Deyou. 2003. Highly fractionated I-type granites in NE China (I): geochronology and petrogenesis. Lithos, 66(3~4) 241~273.
- Wang Song, Feng Chengyou, Li Shijin, Jiang Junhua, Li Dongsheng, Su Shenshun. 2009&. Zircon SHRIMP U-Pb dating of granodiorite in the Kaerqueka polymetallic ore deposit, Qimantag Mountain, Qinghai Province, and its geological implications. Geology in China, 36(1): 74 ~ 84.
- Xiong Fuhao, Ma Changqian, Zhang Jinyang, Liu Bin. 2012. The origin of mafic microgranular enclaves and their host granodiorites from East Kunlun northern Qinghai—Tibet Plateau: Implications for magmam mixing during subduction of Paleo-Tethyan lithosphere. Mineralogy and Petrology, 104(3~4): 211~224.
- Xiao Qinghui, Deng Jinfu, Qiu Ruizhao, Liu Yong, Feng Yanfang. 2009&. A preliminary study of the relationship between granitoids

and the growth of continental crust: a case study of the formation of key orogen granitoids in China. Geology in China , 26(3) : 594 ~ 622.

- Xiong Fuhao, Ma Changqian, Zhang Jinyang, Liu Bin. 2011&. LA-ICP-MS zircon U-Pb dating, elements and Sr—Nd—Hf isotope geochemistry of the Early Mesozoic mafic dyke swarms in East Kunlun orogenic belt. Acta Petrologica Sinica, 27 (11): 3350 ~ 3364.
- Yang J S, Robinson P T, Jiang C F, Xu Z Q. 1996. Ophiolites of the KunlunMountains, China and their tectonic implications. Tectonophysics, 258(1):215 ~ 231.
- Yuan Wanming, Mo Xuanxue, Yu Xuehui, Luo Zhaohua. 2000&. The record of indosinian tectonic setting from the granotoid of Eastern Kunlun Mountains. Geological Review, 46(2):203 ~211.
- Yin Hongfu, Zhang Kexin. 1997&. Characteristics of the Eastern Kunlun orogenic belt. Earth Science—Journal of China University of Geosciences, 22(4):339 ~ 342.
- Yang Jingsui, Wang Xibin, Shi Dengren, Xu Zhiqin, Wu Cailai. 2004&. The Dur' ngoi ophiolite in East Kunlun, Northerm Qinghai—Tibet plateau: a fragment of paleo-Tethyan oceanic crust. Geology China, 31(3):225 ~ 239.
- Yang Jingsui, Xu Zhiqin, Li Haibing, Shi Rendeng. 2005&. The Paleo-Tethyan volcanism and plate tectonic regime in the A' nyemaqen region of East Kunlun, northern Tibet Plateau. Acta Petrologicaet Mineralogica, 24(5):369 ~ 380.
- Yan Zhen, Bian Qiantao, Korchagin O A, Pospelov II, Li Jiliang, Wang Zongqi. 2008&. Provenance of Early Triassic Hongshuichuan Formation in the southern margin of the East Kunlun Mountains: Constrains from detrital framework, heavy mineral and geochemistry. Acta Petrologica Sinica, 24(5):1068 ~ 1078.
- Yang Zhongzhi. 2012&. A Study on geologic feature and structural setting of the Lower Triassic Hongshuichuan formation in Eastern section of the East Kunlun orogen. Supervisor: Pei Xianzhi. Xi'an: A Thesis Submitted for the Degree of Master of Chang' an University: 34 ~47.
- Yang Jie, Pei Xianzhi, Li Ruibao, Li Zuochen, Liu Zhanqing, Pei Lei, Liu Chengjun, Chen Youxin, Chen Guochao, Gao Jingmin. 2014&. Geochemical characteristics and geological implications of Haerguole basalt in Buqingshan area on the southern margin of East Kunlun Mountains. Geology in China, 41(2): 335 ~ 350.
- Zhang Jinyang, Ma Changqian, Xiong Fuhao and Liu Bin. 2012. Petrogenesis and tectonic significance of the later Permian—Middle Triassic calc-alkaline granites in the Balong region, eastern Kunlun Orogen, China. Geological Magazine, 149(5): 892 ~908.
- Zhang Aikui, Liu Guanglian, Mo Xuanxue, Liu Junpei, Zhang Wenquan, Chen Haifu , Li Yunping.
- 2012&. Relationship between tectonic settings and metallogenesis of Late Paleozoic—Early Mesozoic intrusive rock in Qimantage, Qinghai Province. Northwestern Geology, 45(1): 9~19.
- Zhong Yufang, Ma Changqian, She Zhenbing. 2006&. Geochemical Characteristics of Zircon and Its Applications in Geosciences. Geological Science and Technology Information, 25(1): 27 ~ 34.

# Zircon LA-ICP-MS Age Dating, Petrogenesis and Tectonic Implications of the Middle Triassic Granites from the Zhongzaohuo Area, East Kunlun

JIAN Kunkun<sup>1)</sup>, ZHU Yunhai<sup>2)</sup>, WANG Liwei<sup>3)</sup>, GAO Feng<sup>1)</sup>, LIU Xiangdong<sup>1)</sup>, HE Yuanfang<sup>1)</sup>,

YUAN Zhang<sup>1)</sup>, CHEN Jiping<sup>1)</sup>, GAO Weiqiang<sup>1)</sup> 1) Shaanxi Center of Geological Survey, Xi'an, 710068;

2) School of Earth Science, China University of Geosciences (Wuhan), Wuhan, 430074;

3) Northwest Geological Exploration Institute of China Metallurgical Geology Bureau, Xi'an, 710016

**Objectives**: Based on Petrology study and method of zircon LA-ICP-MS age dating and geochemistry, to explore the Middle Triassic Granites petrogenesis and tectonic implications in the Zhongzaohuo Area, East Kunlun.

Methods: Calculate the age of granites by zircon U-Pb dating and their petrology characteristics by whole rock analysis.

**Results**: Plutons in the Zhongzaohuo area consists of quartz-diorite, granodiorite and monzogranite were emplaced in Middle Triassic as demonstrated by the ca. 243 Ma zircon crystallization age for both the quartz-diorite and monzogranite units. These rocks have varying  $SiO_2$  contents, moderate to high  $Al_2O_3$  and total Alkaline. They are middle—high potassium series, meta-aluminous granotoids. The geochemical and petrographic features indicate those rock suits are I-type granite. This rock assembly shows enrichment of LREE and highly incompatible elements but depleted in high field strength elements typical of continental arc. The consistent linear variation between silica and other major elements and the gradual transition rather than intrusive and sharp relationship of the suites indicate an important role of fractional crystallization for the composition variation of the granotoids. Parental magma was formed by partial melting of crustal materials that heated by underplating of basaltic magma represented by gabbro in the adjacent region.

**Conclusions**: During the subduction of the Paleo-Tethys, mantle derived melt intruded into lower or middle crutal resulted in partial melting of crustal components. Different degree of crystallization differentiation of parental magma that generated by processes of mixing or mingling of crust—mantle derived melt has contributed to the genesis of the quartz-diorite, granodiorite and monzogranite suites.

Keywords: Eastern Kunlun; Zricon dating; Geochemical; I-type granitoids; Continental arc

Acknowledgements: We thank anonymous reviewers and editor for their critical comments and constructive suggestions, which have greatly improved the quality of this paper. This research is financially supported by the project (No. 1212010918021) of China Geological Survey.

First author: JIAN Kunkun, male, born in 1987, master, engineer. majors in petrology, focus on regional geological survey; E-mail: jiankunryan@163.com

Manuscript received on: 2016-01-21; Accepted on: 2017-04-18; Edited by: ZHANG Yuxu.

Doi: 10.16509/j.georeview.2017.03.009