文章编号:1009-3850(2006)04-0015-10

西藏过铝花岗岩矿物化学特征及其岩石学意义

廖忠礼',潘桂棠',朱弟成',王立全',耿全如',

张予杰',熊兴国2,陈文彬',彭智敏',朱 兵3

(1. 成都地质矿产研究所,四川 成都 610082; 2. 贵州省地质调查院,贵州 贵阳 550004; 3.
 四川省地质调查院,四川 成都 610082)

摘要:本文系统地讨论了西藏过铝花岗岩中斜长石、钾长石、黑云母、白云母和电气石的矿物化学特征。结果表明: 岩石中的斜长石均以 Ab 为主,占78.73%~100%,An 分子为0.13%~18.93%,而 Or 分子仅为0.19%~3.74%;在长 石的成分分类图解中多分布于更长石区内,少量分布于钠长石区。钾长石的端元组分中 Or 含量最高,为81%~ 98.48%,Ab 为1.52%~19.00%,基本不含 An 分子,在成分分类图解中集中分布在 Ab-Or 线的正长石区内。斜长石 中Ab> An> Or,主要属更长石,极少量为中长石;钾长石具有高 Or 含量,显示 Oi>> Ab>> An,属钾透长石。白云母 在以22个氧原子计算的分子式中,Si 与 Al 的阳离子数均较高,其中 Si 为6.0575~6.6412,属多硅白云母;黑云母中 Si 阳离子数绝大多数小于 6,值介于5.3227~6.1265之间,平均为5.5718,Al 离子数为1.8735~2.6464,四面体配位为 Si、 Al^{IV}所占据,八面体配位的阳离子中Al^{IV}为0.2101~1.7388,大离子位中以 K 为主。过铝花岗岩中黑云母的 Mg/(Mg+ Fe) 比全岩的 Mg/(Mg+Fe) 比值略高,但二者具有正相关关系,说明了其成因仍以岩浆成因为主。在云母类矿物的成 因图解显示,研究区内大多数黑云母均位于C 区,属壳源。

关 键 词:过铝花岗岩;矿物化学;岩石成因;西藏 中图分类号: P588.12⁺1 文献标识码: A

造岩矿物化学成分是源区部分熔融、熔体结晶 分异作用和成岩作用机理的反映,对探讨岩浆活动 的深部地质动力学条件具有重要意义。长石类和云 母类矿物是花岗岩主要组成矿物,它们通常保存了 大量形成时周围岩浆介质的物理化学信息^[1,2],因而 是一种直接研究岩浆结晶演化及成岩温压条件的理 想对象^[3]。西藏过铝花岗岩系统的矿物学、矿物化 学资料尚不多见,本文主要藉助电子探针,对西藏过 铝花岗岩的主要造岩矿物进行了较为系统的研究, 获得了一些有用的信息。

1 地质概况

过铝花岗岩的岩浆活动在青藏高原有一定分 布,是强烈岩浆活动的一种重要形式。分布于西藏 境内的 61 个过铝花岗岩体,主要呈带状分布于班公 湖一改则一安多怒江带一线以南的 6 个花岗岩 带^[4, 9],喜马拉雅地区是闻名世界的过铝花岗岩研究 基地^[6, 7]。过铝花岗岩因其与造山带演化和青藏高 原隆升密切相关而倍受关注^[8~10]。对于这些淡色花 岗岩的成因,一般认为是地壳来源^{11~13},是碰撞后

收稿日期: 2006-08-16

第一作者简介: 廖忠礼, 1969 年生, 博士, 副研究员, 从事岩石学及 青藏高原地质方面的研究。

资助项目:国家重点基础研究发展规划项目(2002CB412609),国家自然科学基金(40503005,40572051),中国地质调查局 "青藏高原南部空白区基础地质调查与研究"(1212010310102)。

陆内挤压造山的产物,邓晋福等^[6]则进一步认为它 们是陆内俯冲带的产物,是陆内俯冲的岩石学记录。

现有资料显示^[8,9,15~30],西藏过铝花岗岩的同位 素年龄按岩带的不同有差异,一般在10~20Ma之间, 反映其岩浆活动主要集中于新近纪,而且主要在 23Ma及其以后侵位的,岩浆活动强度基本呈增强趋 势。特别是拉轨岗日-喜马拉雅带,属中新世,为喜 马拉雅晚期产物;而藏北-冈底斯带部分岩体为90~ 140Ma,属白垩纪。

2 岩石系列与组合

西藏过铝花岗岩的岩石类型主要有电气石花岗 岩、白云母花岗岩和二云母花岗岩,岩石系列主要为 含钾较高的钙碱性系列,具较高的 Si₂O、AbO₃ 和较 低的 TiO₂、MgO 含量。SiO₂ 含量在65.7% ~ 79.52% 之间; AbO₃ 为10.42% ~ 18.29%; CaO 为0.15% ~ 3.39%; Na₂O k_2 O 为0.26 ~ 3.6, 有66% 小于 1, 即多 数样品 K₂O> Na₂O。

稀土元素配分型式总体极为相似,皆具较强负 销异常, & 为0.15~0.88,平均为0.53,REE 值不 高,为(19.97~260.14)×10⁻⁶,为稀土富集型的壳 源物质重熔结晶的产物。(Ce/Yb)_N平均值由南部 喜马拉雅带的11.20到北部藏北带增高到12.73, (La/Yb)_N由南向北逐渐增高(平均值由11.68至 16.8),显示西藏过铝花岗岩由南向北,岩浆分异演 化增强、轻重稀土分馏加剧。其岩石形成过程中,由 南而北,岩浆呈强至弱的演化次序。同样,Nd-Sr 同 位素也表明其为典型的 S 型花岗岩。

岩石中微量元素 Rb 和 Th 强烈富集, 而 Ba 和 Ce 略有富集, Zr、Sm、Y、Yb 则相对亏损。岩石微量 元素型式图显示出同碰撞花岗岩的模式。

其岩石类型按 Barbarin 的分类^[10],均属于含白 云母过铝质花岗岩类(MPGs)。3种主要岩石类型在 空间分布上,高喜马拉雅岩带的岩石类型主要为电 气石花岗岩,北喜马拉雅南带、拉轨岗日带主要为白 云母花岗岩和电气石花岗岩,而措勤-申扎带、南冈 底斯带主要为二云母花岗岩,即由南而北,电气石含 量越来越少;按侵入顺序,从早到晚的演化趋势为: 二云母花岗岩→白云母花岗岩→电气石花岗岩,指 示靠南部侵入时代相对较晚,而越靠北越早。

西藏过铝花岗岩类发生在两个大陆地壳板块的 碰撞阶段,岩浆来源于上地壳的重熔。冈底斯过铝 花岗 岩类,岩浆来源深度较大,这得到了锆石 SHRIMP 年龄结果的支持。笔者在罗扎岩体选择单 颗粒锆石进行了 SHRMP 年龄测定,得到116±43Ma 白云母花岗岩的侵位年龄^[31]。而喜马拉雅期花岗 岩类,则主要是大陆板块碰撞以后,处于相对稳定环 境中形成的花岗岩类,岩浆来源比较浅。喜马拉雅 岩区过铝花岗岩同位素年龄为20~10Ma,属中新世, 为中央结晶岩系部分熔融的产物。

3 长石的矿物化学特征

长石是组成花岗岩类最主要的造岩矿物,对研 究区内主要过铝花岗岩类的长石进行的电子探针分 析结果见表 1、表 2。

斜长石是化学成分变化比较大的一类造岩矿物,它普遍以自形、半自形出现在各类花岗岩中。斜 长石的化学成分可灵敏地反映出岩浆总成分的演 化。从表1中可以看出,在斜长石的主要氧化物中, SiO₂含量在61.18%~69.659%间,平均66.41%; Al₂O₃在17.849%~24.95%间,平均20.57%; Na₂O 为5.99%~12.182%,平均10.44%; CaO 为0~ 6.95%,个别样品偏低,仅0.026%; K₂O 含量最低, 为0~1.96%,平均0.2151%。

基于氧化法计算^[32]的斜长石端元组份中可以 看出,各岩类的斜长石均以Ab为主,占78.73%~ 100%,An分子为0.13%~18.93%,而Or分子最少, 仅为0.19%~3.74%。在长石的成分分类图解中 (图1),多分布于更长石区内,少量分布于钠长石 区,与岩矿鉴定结果基本一致。

主要岩石类型的钾长石电子探针分析结果及氧 化法计算^[32]的端元组分见表 2。钾长石的SiO₂在



表1 斜长石的化学成分电子探针分析结果(w_B/%)

Table 1 Microprobe analyses ($w_B/\frac{0}{2}$) of plagioclase

岩 带	岩 体	样 号	SiO	TiO	Al_2O_3	FeO	MnO	MgO	CaO	Na ₂ O	K ₂ O	Cr ₂ O ₅	NiO	总量	Or	Ab	An
	央雄勒	2031/1	66.9	0	19.25	0.11	0	0.21	2.14	9.64	0.43	0		98.68	1.16	97.81	1.03
措 勤-申	曲松乃嘎	2042/1	69.03	0	19.33	0.02	0	0.24	0.2	10.54	0.19	0.01		99.56	14.44	80.11	5.45
扎带卫	曲松乃嘎	2042/1	64.9	0	22.52	0.37	0	0.29	0.88	7.15	1.96	0		98.07	2.55	86.80	10.65
	松木果	3417/1	61.18	0.04	24.95	0	0.08	0.22	6.95	5.99	0.22	0.01		99.64	1.45	60.05	38.50
	郎那""	32176/1	68.85	0.03	19.08	0.08	0.09	0.37	0.22	11.02	0.11	0		99.85	0.65	98.27	1.08
		LZ03-1	68.604	0.037	19.24	0.137	0.492	0	0.213	11.593	0.102	0.233	0.04	100.692	0.57	98.43	1.00
		LZ03-1	67.719	0.036	19.925	0.032	0.368	0.008	0.026	11.249	0.112	0.146	0	99.62	0.65	99.22	0.13
		LZ03-1	67.95	0	19.977	0	0.243	0	0.55	11.02	0.081	0.08	0.191	100.091	0.47	96.86	2.67
古		LZ03-1	68.345	0.079	17.849	0.136	0.135	0	0.062	11.46	0.023	0	0	98.089	0.13	99.57	0.30
円	щ	LZ03-1	68.973	0	19.48	0	0	0.007	0.149	11.784	0.101	0.158	0	100.652	0.56	98.75	0.69
N	Э	LZ03-1	68.993	0.018	18.924	0.025	0.302	0.018	0.251	11.287	0.097	0	0	99.914	0.56	98.24	1.21
底		LZ05-1	68.603	0.036	19.497	0.071	0.175	0.001	0.059	11.053	0	0.248	0.002	99.744	0.00	99.71	0.29
目に	丬	LZ05-1	68.766	0.026	18.135	0.002	0.221	0.002	0.094	11.066	0.124	0.059	0.097	98.593	0.73	98.81	0.46
刑	jL	LZ06-1	66.887	0	21.537	0	0.05	0	0.452	10.252	0.095	0	0	99.274	0.59	97.04	2.36
带		LZ06-1	66.667	0	21.501	0	0.287	0	0.576	10.612	0.202	0.061	0.097	100.004	1.20	95.92	2.88
		LZ06-1	67.214	0.071	20.756	0	0.083	0	0.386	9.557	0.346	0.225	0	98.637	2.28	95.59	2.13
		LZ09-1	68.915	0.042	19.105	0	0.057	0	0.314	11.924	0.127	0.099	0	100.583	0.69	97.89	1.42
		LZ09-1	69.659	0.023	19.042	0.055	0.103	0.016	0	11.343	0.083	0	0	100.324	0.48	99.52	0.00
		OZ02-1	64.895	0	22.098	0	0.042	0.055	2.479	10.222	0.552	0.408	0	100.751	3.04	85.50	11.46
		OZ02-1	65 806	0	20.95	0	0	0	2 789	10 1 59	0.165	0	0	99 869	0.92	86.03	13.05
		QZ02-1	64 158	0.01	20.55	0 189	0 107	0	3 989	9 667	0.146	0	0	101.081	0.80	80.78	18.42
		OZ02-1	64 775	0.01	22.010	0.105	0.046	0.016	4 112	9 303	0.366	0.11	0.38	101.269	2.04	78 73	19.12
д у.		0702-1	65 195	0	22.101	0.085	0.146	0.010	2.845	0 120	0.20	0.11	0.50	101.03	1.70	84.25	14.05
担	曲	QZ02-1	64 376	0.024	23.030	0.005	0.140	0.003	3 554	8 683	0.29	0 273	0	99 459	1.75	80.12	18.12
轨		QZ02 1 QZ02-1	63.001	0.024	22.228	0.035	0 183	0.033	3 522	9.957	0.289	0.275	0	100 524	1.75	82.52	16.12
臣		0702-1	63 745	0.060	23.578	0.035	0.105	0	3 30	10 267	0.240	0 355	0.4	100.324	1.30	83.47	15.23
1A)	-1	0702-3	68 473	0.002	19 551	0	0.052	0.023	0.122	12 182	0.245	0.355	0.4	00.238	0.88	09.47	0.55
日	珍	QZ02-3	68 421	0.032	10.024	0	0.052	0.023	0.122	11 829	0.100	0.102	0	99 783	0.51	98.88	0.55
帯		QZ02-3	65 481	0.000	21 162	0	0.277	0.009	2 349	10 565	0.0291	0	0	100 721	1.53	87.69	10.77
·		QZ02-3	68 305	0.002	19 094	0.053	0.32	0.005	0.126	11 502	0.015	0	0	99 421	0.09	99.31	0.60
		07.02-4	65 908	0.002	20.885	0.000	0.505	0	2 174	10 566	0.307	0 154	0	100 499	1.69	88.28	10.04
		QZ02-4	66 424	0	10 723	0	0.505	0	1 896	10.017	0.507	0.689	0.05	99.452	3.74	87 14	9 11
	哈全丞若常	D7136B1	65.95	0	20.59	007	0	0	1.020	10.017	0.054	0.007	0.05	99.5	1 49	88.92	9.59
		LZX03-1	64 797	0	21.598	0.148	0.117	0.064	2 549	10.2	0.111	0 114	0	100 402	1.15	86.26	11.99
		LZX03-1	64 333	0	21.390	0.110	0.117	0.001	2.515	9 877	0.405	0	0 163	98.637	0.00	100.00	0.00
	<u></u>	LZX01-3	66.059	0	21.243	0	0.217	0.036	2.510	10 263	0.105	0.066	0.105	100.941	0.00	100.00	0.00
	库	LZX01-3	66 848	0	21.405	0	0.217	0.050	0	10.205	0.510	0.000	0 209	98 77	0.00	89.07	10.52
п.	拉	LZX01-3	66 287	0	21.318	0 105	0	0	0	10 445	0	0	0.217	98 372	0.31	88.05	11.65
귀입		LZN01-3	65 367	0.018	20.726	0.328	0.065	0.005	2 222	10 393	0.072	0.029	0.314	99 538	1.28	88.09	10.63
古	岗	LZX01-3	65.891	0.082	21.581	0.083	0.041	0	2.396	10.009	0.053	0.017	0.099	100.252	1.34	85.44	13.22
音	H	LZN01-3	65 78	0	20.996	0	0.248	0	2 323	10 639	0.235	0	0.118	100.34	0.76	88 19	11.05
马	н	LZX02-1	63 542	0.076	21.897	0.058	0	0.006	2.96	10.568	0.252	0.661	0.154	100 176	0.59	88.04	11.37
5		LZX02-1	66 241	0.070	20.185	0.020	0.065	0.000	2.50	10.500	0.14	0.001	0.151	99 925	2.30	85.23	12.47
拉	/写 ī頁 ^{-]} ·	1152B	65 50	0	20.185	0.12	0.005	0.027	2.413	10.040	0.14	0.204	0	100.43	0.01	87.46	11.63
	际 '这 译 持 ^部	2184B	66.64	0	20.51	0.12	0	0.01	2.45	10.1	0.10			101.43	0.58	86.48	12.04
雅	47也 高台 ¹¹	4045B	65.06	0.02	21.39	0.01	0	0.2	2.55	9.21	0.11			99.52	1.10	85 77	13.12
	 - 「ノ - ― 」	P14B0	66.05	0.02	20.02	0	0	0.31	2.35	9.8	0.17			100.9	1.10	87.29	11 71
南	17 ¹ 戈 拉康 ^前	3253R	69 652		18 758	0		0.51	0.63	11 863	0.13			101.075	0.70	96 47	2.83
	合六型	32550	65.052		21 04	0		0.17	1 02	10.2	0.13			101.075	1.02	88 07	0.05
带	手又	2102D	65.60	0	21.04	0.14	0.14	0.17	2.93	0.5	0.52			00.57	1.82	99.11	7.21
	四 日 	2103D 2204D	66 177		20.22	0.10	0.10		2.30	2.00	0 210			77.34 00.67	1 77	00.11	10.05
	12. 床	3294B	00.4//		20.114	0.006	0.001		2.334	10.364	0.319			79.07	1.//	07.28	10.93
	ム早用	21/9B	02.043		20.02	0.013			1.992	11.246	0.486			90.742	2.52	88.79	8.69
高喜马	川 曳	D0421KZI	07.33		19.68	0.09	0.11		1.32	11.52				100.31	0.33	93.34	J.92
过推审"	古马	D2465RZ1	66.38	0	20.02	0.2	0	0	1.61	10.5	0.16			99.57	0.92	91.34	7.74

注: 数据测试单位: 成都地质矿产研究所分析测试中心, 仪器型号: JCXA-733型电子探针, 分析条件 电压15kv、 束电流2.010-8A。 (下同); ①1:25万尼玛区幅、热布喀幅: ②1:25万江孜县幅、亚东县幅: ③1:25万洛扎县幅。 表 2 钾长石的化学成分电子探针分析结果(w_B/%)

Table 2 Microprobe analyses $(w_B/\%)$ of K-feldspar

岩带	岩 体	样 号	SiO	TiO ₂	Al_2O_3	FeO	MnO	MgO	CaO	Na ₂ O	K ₂ O	Cr_2O_3	NiO	总量	Or	Ab	An
	央雄勒	2042/1	64.24	0.07	18.53	0.01	0.06	0	0	0.74	15.87			99.52	93.38	6.62	0.00
措勤	曲松乃嘎	2031/1	64.18	0.12	18.47	0	0	0.03	0.09	1.06	15.3			99.25	90.07	9.49	0.45
- 甲孔	to to m	35093/1	63.88	0.12	18.57	0	0	0.1	0.21	0.93	15.28			99.09	90.57	8.38	1.05
π	松不米	3417/1	63.91	0.16	18.29	0.09	0.01	0	0	0.62	15.08			98.16	94.12	5.88	0.00
	郎那"	32176/1	64.51	0	18.39	0	0.01	0	0	0.17	16.78			99.86	98.48	1.52	0.00
		LZ05-1	64.264	0.032	18.956	0.093	0	0	0.031	0.561	16.177	0	0	100.114	94.85	5.00	0.15
		LZ05-1	63.984	0	17.413	0	0.261	0.043	0.055	0.576	16.936	0.534	0	99.802	94.84	4.90	0.26
南		LZ05-1	63.609	0.04	18.457	0	0	0	0.014	0.67	16.708	0	0.027	99.525	94.19	5.74	0.07
	罗	LZ05-1	64.7	0	18.449	0	0	0	0.06	0.747	16.107	0.34	0	100.403	93.14	6.57	0.29
[×]	<i>У</i>	LZ05-1	64.434	0	18.43	0	0.018	0.024	0	0.871	16.455	0.126	0.243	100.6	92.55	7.45	0.00
底		LZ05-1	64.504	0.028	18.997	0	0.075	0	0.014	0.497	16.439	0.117	0	100.672	95.54	4.39	0.07
斯		LZ06-1	64.406	0	18.765	0	0.093	0	0.118	0.818	15.744	0	0	99.944	92.14	7.28	0.58
++++	扎	LZ06-1	64.553	0	16.837	0.032	0	0	0	0.354	16.687	0.152	0	98.614	96.88	3.12	0.00
帀		LZ06-1	64.397	0	18.658	0	0	0	0.014	0.775	16.356	0	0.097	100.295	93.22	6.72	0.07
		LZ06-1	64.037	0	18.523	0.185	0	0	0.049	0.728	16.111	0	0.088	99.721	93.35	6.41	0.24
		LZ09-1	64.67	0	18.325	0.046	0.215	0	0.027	0.748	16.052	0	0	100.082	93.26	6.61	0.13
		LZ09-1	64.805	0.079	18.903	0	0	0	0	0.778	16.538	0.105	0	101.208	93.32	6.68	0.00
		OZ02-1	64 504	0	18 544	0 144	0 176	0.023	0.032	0.989	16 756	0.084	0	101 312	91.63	8.22	0.15
		OZ02-1	64 113	0	17.816	0 111	0.024	0.020	0.049	1.042	16 718	0.001	0.034	99 906	91.14	8.64	0.22
	.44-	QZ02-3	65 286	0.034	18 265	0.086	0.021	0.006	0.048	1.012	15 114	0	0.02	100.062	89.00	10.76	0.22
拉	囲	QZ02-3	65.042	0.034	17 79	0.000	0	0.000	0.048	0.944	15 743	0 232	0.02	100.002	91.18	931	0.51
±+	珍	0702-4	64 801	0.048	19 779	0.015	0 150	0.012	0.164	1.603	15 172	0.252	0.245	101.202	95.99	12.90	0.33
4/1		0702-4	64 222	0.040	18.778	0.23	0.157	0.005	0.007	1.005	15.560	0 2 2 5	0.245	100.445	85.88	15.14	0.55
岗	心を委若。	Q202-4	64.222	0.029	18.027	0.039	0.233	0.005	0.127	1.632	14 38	0.335	0	99.36	86.86	12.14	0.38
日	口亚木心	D4210H1	65.87	0.01	18.26	0.04	0.36	0	0.05	0.71	14.90			101.5	93.25	6 75	0.24
世		D5443DB1	65.36	0.24	17.5	0.14	0.50	0	0	1.28	15.04			101.5	88.89	11 11	0.00
.th	波东拉警	D5440D71	64.12	0.24	18.20	0.14	0.25	0	0	1.20	14.47			00.52	86.06	13.04	0.00
		D5440RZ1	65.61	0	17.74	0	0.25	0	0	1.31	14.47			100	80.00	12.24	0.00
		P9(20)	64.64	0	17.74	0	0	0	0	1.35	14.52			00.28	86.59	12.13	0.00
	康马营	D6421R71	65.16	0.17	17.89	0	02	0	0	1.40	13.81			99.20	82.91	17.09	0.00
		L 7 X 03-1	64 786	0.17	18 785	0	0.2	0.026	0.095	1.697	15 115	0 242	0 174	100.964	85.03	14.52	0.45
	÷	LZX03-1	64 942	0.045	17 59	0.021	0 193	0.020	0.075	1.077	15.059	0.242	0.174	00 275	85.05	17.52	0.45
	件 拉	LZX03-1	64.005	0.008	19 979	0.021	0.165	0.023	0.018	1.44	15 505	0.215	0.157	100 221	86.74	13.26	0.00
	岗	LZ2102-1	64.005	0 000	17.002	0	0.004	0.009	0 066	1.308	16.075	0.215	0	100.221	85.74	12.07	0.00
	日 日	LZ_102-1	64.012	0.009	19.66	0 151	0.094	0	0.000	1.722	15.024	0	0.499	100.081	87.74	13.97	0.30
北		LZ_102-1	64.862	0.05	17.00	0.023	0	0.032	0.009	1.435	15 022	0 250	0.400	100.200	87.07	10.96	0.52
喜	得頂"	1152B	65.2	0.082	17.20	0.025	0.13	0.052	0	0.53	14.53	0.257	0	08	04.75	5 25	0.00
马	译书 ^词	2148B	64.71	0.17	17.57	0.07	0.15	0	0	1	14.55			08.78	90.79	0.25	0.00
拉	14-12 古 4-19	40.45D	65.24	0	17.50	0.05	0	0	0	1	14.20			90.20 09.27	90.79	7.50	0.00
雅	デブ	4043D	65.02	0.16	17.07	0.40	0	0	0	0.0	14.0			98.37	92.41	10.57	0.00
南	1行"笺	2252D	52.019	0.10	17.07	0.11	0	0 012	0	1.15	14.55			98.03	89.43	10.57	0.00
帯	<u></u> 但 尿	3233B	52.018	0	18.381	0	0	0.013	0	0.781	17.458			98.651	93.63	0.37	0.00
	- 単文	3278B	64.69	0.01	17.34	0	0.01	0	0	1.55	14.42			98.02	85.95	14.05	0.00
	迎右	2183B	63.97	0.21	17.18	0.14	0.2	0	0.01	0.3	14.83			96.84	96.96	2.98	0.05
	拉康。	3294B	64.485	0.003	18.148	0	0.016	0	0	0.698	10.21			93.56	90.58	9.42	0.00
	公草浦。	2179B	62.408	0	19.23	0.012	0.056	0	0	1.287	16.098			99.091	89.16	10.84	0.00
高호	顶嘎	D6421RZ1	64.98	0	17.62	0	0	0	0.04	0.91	14.81			98.67	91.29	8.46	0.25
马拉	X	D6421DB1	65.72	0.08	18.24	0.15	0.14	0	0.09	1.07	14.78			100.44	89.62	9.88	0.50
雅带掌	告乌	D2448B1	66.55	0	18.14	0	0	0	0	0.79	15.67			101.27	92.89	7.11	0.00
		D2465RZ1	64.11	0.01	18.4	0	0.32	0	0.01	1.05	15.06			99.77	90.38	9.54	0.08

62.018%~65.286%之间,平均64.889%; Al₂O₃ 变化 于16.837%~19.230%之间,平均64.889%; K₂O 含 量较高,为10.210%~17.458%, Na₂O 含量较低,为 0.10%~2.09%; 几乎不含 CaO。

在端元组分中, Or 含量最高, 为81%~98.48%, Ab次之, 为1.52%~19.00%, 基本不含 An 分子。 在图 1中集中分布在 Ab-Or 线的正长石区内, 为透长石。

斜长石中, Ab>An>Or, 主要属更长石, 极少量 为中长石; 钾长石具有高 Or 含量, 显示Or>> Ab>>An, 属钾透长石。

4 云母的矿物化学特征

云母是富铝花岗岩类最重要的造岩矿物之一, 在喜马拉雅岩区花岗岩中广泛发育白云母和黑云 母,而在冈底斯岩区的花岗岩类中白云母仅在最晚 期的某些花岗岩中局部出现,主要为黑云母。

富含白云母是过铝花岗岩的主要特征之一,部 分岩体中白云母的电子探针分析见表 3。从成分 看,花岗岩中的白云母以高铝(Al₂O₃为28.15%~ 35.841%)、富钾铁(K₂O为8.23%~12.283%,FeO^{*} 为0.49%~6.48%,平均2.79%)、低镁(MgO为 0.027%~1.466%,平均0.63%)、贫钠(Na₂O为 0.05%~0.76%,平均0.33%)为特征。在以22个氧 原子计算的分子式中,Si与Al的阳离子数均较高, 其中Si为6.0575~6.6412,属多硅白云母,Al为 4.5244~5.5960,也反应了寄主岩石的铝、硅饱和特 性。

一般认为云母类矿物的铁、镁含量能反映其寄 主岩浆的物质来源,在云母类矿物的 FeO /(FeO+ MgO) -MgO 图中(图2),区内绝大多数白云母均位于 C 区,属壳源;邓晋福等^[6]也认为白云母花岗岩浆主 要是来自俯冲板块顶部泥质沉积物的局部熔融,并 将富含白云母的花岗岩视为陆内俯冲带造山的岩石 学标志之一。

黑云母一般的晶体化学式是: $X_2 Y_6 Z_8 O_{22}$ (O, F, OH)₄, 其中, X 位主要由键力较弱的大阳离子 K 以 及少量的 Na、Ca 等占据, Y 位为八面位配位的较小 的阳离子所占据, 主要有 Mg、Fe³⁺、Fe²⁺、Al^{VI}、Mn、 Ti、Cr、P 等, 而Z 位主要由四面体配位的阳离子 Si、 Al^{IV}(偶有 Fe³⁺)所占据^[32], 对黑云母的电子探针分 析结果应以24个阴离子为基准计算晶体化学式。电 子探针不能区分 Fe³⁺和 Fe²⁺, 也不能检测出羟基 (OH⁻⁻)等的含量, 故应以22个氧为基准计算晶体化 学式。

黑云母的化学成分及以 22 个氧原子计算的阳 离子数见表 4, 其主要氧化物含量较为接近, 其中 SiO₂ 为33.587%~43.310%, 平均38.265%; Al₂O₃ 为 18.160%~25.217%, 平均22.181%; MgO 变化较大, 在1.157%~4.008%, 个别为0.610%, 平均3.042%; FeO 为12.953%~26.434%, 个别为5.04%, 平均 19.058%。根据黑云母的成分分类图解(图 3), 均 为高铁黑云母。

实验认为黑云母的 Al₂O₃ 含量与温度及钾的活度 为负相关^[33]。从已有的数据分析, 黑云母Al₂O₃





总量 Si Ti) Na.O N.O Cr.O3 NiO 总量 Si Ti
<u> 98.58 6.09</u>	4 0.42 0 0.01 98.58 6.09
97.73 6.0	5 0.42 0 0.06 97.73 6.03
4.208 6.3	0.089 11.91 0.738 0 94.208 6.3
1.151 6.33	5 0.11 1.394 0.026 0.452 91.151 6.32
95.17 6.19	7 0.381 11.972 0.32 0.137 95.17 6.19
4.573 6.16	0.345 12.283 0.157 0 94.573 6.16
4.827 6.25	0.589 10.959 0 0.091 94.827 6.25
4.498 6.2	0.512 10.85 0 0.018 94.498 6.24
5.185 6.1	7 0.445 11.41 0 0.098 95.185 6.1
3.298 6.3	0.397 11.59 0.198 0 93.298 6.3
7.137 6.1	0.538 11.995 0.194 0.109 97.137 6.1
5.412 6.21	0.25 11.501 0 0 95.412 6.21
95.52 6.16	1 0.623 11.674 0.056 0 95.52 6.16
2.672 6.28	0.473 10.45 0 0.045 92.672 6.28
6.474 6.33	0.155 11.775 0.214 0.2 96.474 6.33
4.126 6.48	4 0.148 10.956 0.119 0 94.126 6.48
6.438 6.44	2 0.094 11.633 0.032 0 96.438 6.44
6.281 6.40	70.07710.7950.2040096.2816.40
7.437 6.39	5 0.373 11.936 0 0 97.437 6.39
6.457 6.4	0.186 11.574 0 0 96.457 6.4
92.91 6.:	0.23 9.58 92.91 6.
33.32 6.	0.22 9.46 93.32 6.
33.66 6	0.16 9.06 93.66
92.88 6	0.30 9.29 92.88 6
92 6	0.26 8.72 92 6
95.46	0 0.24 10.01 95.46
92.38	0 0.32 9.07 92.38
94.17	0 0.48 9.92 94.17
7.031	6 0.453 11.948 0 0 97.031
6.223	5 0.373 11.025 0.158 0 96.223
3.861	0.567 11.056 0 0.109 93.861
4.058	0.521 10.991 0 0.157 94.058
6.097	5 0.573 11.287 0.303 0 96.097
96.92	0.76 10.961 0.035 0.196 96.92
96.25	0.25 10.77 96.25
94.74	0.2 9.72 94.74
94 6	0.28 10.33 0.28 04 6
96.23 6	0.57 10.29 96.23 6
95.33 6	0.37 10.66 95.33 6
94316	0 31 10 01 194 31 6
9 69 6	0 42 10 32 94 69 6
1 20	
96.1 (0.4/ 9.81 96.1 0
92.78	0.5 8.99 92.78
<u> </u>	0.58 10.85 95.23 6
93.31 (2 0.34 8.23 93.31
92.47	0 05 8 27 05 8 27

									1001	111AT 1	י וקט וי		level.	"B' 'U'	1010 10	11									
岩体	样号	SiO	TiO	$\mathrm{Al}_{3}\mathrm{O}_{3}$	FeO	MnO	MgO	CaO	Na ₅ O	K ₂ O (Cr ₅ O ₅ 1	VIO V	雪心	Si	Ti	MW	\mathbf{M}^{VI}	Fe	Mn	Ca	Mg	Na	К	Cr	Ni
曲松乃嘎。	2042/1	37.7	2.67	15.64	20.99	0.38	9.98	0.06	0.08	9.12		5	6.62 5.	.6898 0.	3030 2	3102 0.	4715 2	.6489 0	.0486 2	2.2455 (0.0097	0.0234	1.7550		
	QZ02-1	34.988	2.547	18.441	24.562	0.297	4.18	0.049	0.079	9.522 (.296	0 9	4.961 5.	5082 0.	3015 2	4918 0.	9296 3	.2334 0	.0396 (.9811 (0.0083	0.0241	1.9114	0.0368	0.0000
	QZ02-1	35.669	2.188	17.761	24.315	0.148	4.419	0.052	0.037	9.777 0	.242	0 9.	4.609 5.	.6256 0.	2595 2	3744 0.	9268 3	.2067 0	0198	0390 0	0.0088	0.0113	1.9661	0.0302	0.0000
甲乃	QZ02-1	35.961	2.477	19.232	25.32	0.143	4.554	0.008	0.079	8.757 (0.084 0	.071 9	6.685 5.	5137 0.	2856 2	4863 0.	9889 3	.2463 0	0186 1	.0410 (0.0013	0.0235	1.7120	0.0102	0.0175
	QZ02-3	35.143	2.685	19.266	23.592	0.359	4.539	0.183	0.058	10.13	0	6 0	5.054 5.	.4432 0.	3127 2	5568 0.	9599 3	.0555 0	.0471 1	.0712 (0.0304 (0.0174	2.0005	0.000.0	0.0000
	QZ02-3	35.057	2.694	18.331	23.948	0.553	4.681	0.001	0.093	9.474	0 0	204 9.	5.036 5.	4957 0.	3176 2	5043 0.	8823 3	.1392 0	.0734 1	.0940	0.0002	0.0283	1.8937	0.0000	0.0514
中於	QZ02-4	34.336	2.628	18.868	25.253	0.245	4.252	0	0.08	10.1 (0.568 0	.012 9	6.343 5.	.3806 0.	3097 2	6194 0.	8651 3	.3090 0	.0325 0	.9933 (0000.0	0.0243	2.0180	0.0704	0.0030
Ē	QZ02-4	35.353	2.57	17.718	25.189	0.239	4.219	0	0.089 1	0.056 (0.201 0	124 9.	5.757 5.	5506 0.	3034 2	4494 0.	8289 3	.3069 0	.0318 C	.9875 (0000.0	0.0271	2.0131	0.0249	0.0313
哈金桑惹	D7136B1	35.37	1.79	17.23	27.23	1.14	2.71	0.05	0.04	9.59		5	5.34 5.	6407 0.	2147 2	3593 0.	8789 3	.6312 0	.1540 0	.6443 (0.0085 (0.0124	1.9500		
波东拉掌	D4210H1	36.35	2.91	17.66	22.83	0.44	6.19	0.00	0.20	9.46		5	6.25 5.	5806 0.	3359 2	4194 0.	7758 2	.9308 0	.0572 1	.4168 (0000.0	0.0595	1.8518		
	P9(19)H1	37.00	2.15	16.58	20.09	0.48	10.48	0.00	0.00	9.33		2	6.45 5.	5959 0.	2445 2	4041 0.	5511 2	.5407 0	.0615 2	3629 (0000.0	0000.0	1.7992		
	P9(20)	35.52	2.92	15.69	23.48	0.61	7.29	0.00	0.18	9.46		5	5.34 5.	5630 0.	3439 2	4370 0.	4589 3	.0749 0	0809	1.7021 (0.0000	0.0547	1.8891		
康马堂	F5440RZ1	35.11	3.04	16.51	24.06	0.50	6.44	0.04	0.12	9.11		5	5.02 5.	5123 0.	3589 2	4877 0.	5671 3	.1587 0	.0665 1	.5074 (0.0067	0.0365	1.8237		
	D5443DB1	35.30	2.80	15.26	23.82	0.67	7.79	0.18	0.44	9.27		5	5.53 5.	5308 0.	3299 2	4692 0.	3485 3	.1207 0	.0889 1	.8196 (0.0302 (0.1337	1.8519		
	D5343RZ1	35.85	2.71	17.68	22.06	0.25	7.55	0.00	0.42	9.47		5	6.05 5.	.4995 0.	3126 2	5005 0.	6958 2	.8297 0	.0325 1	.7267 0	0000.0	0.1249	1.8523		
+ <i>4</i> %	LZX01-3	33.512	1.621	20.083	28.199	0.455	1.899	0.011	0.066	9.196 (0.039	0 9	5.082 5.	3536 0.	1947 2	6464 1.	1346 3	.7669 0	.0616 0	.4523 (0.0019 0	0.0204	1.8731	0.0049	0.0000
/肖 1L	LZN01-3	33.651	2.175	19.427	27.984	0.511	1.872	0	0.033	9.795 (0.034 0	.109 9	5.591 5.	3679 0.	2609 2	6321 1.	0200 3	.7327 0	0690	.4452 (0.0000	0.0102	1.9922	0.0043	0.0280
4	LZN02-1	34.666	2.769	19.514	22.454	0.424	5.858	0	0.192	9.914 ().453	0 9	6.245 5.	.3502 0.	3213 2	6498 0.	8995 2	.8978 0	.0554 1	.3479 (0.0000 (0.0574	1.9509	0.0553	0.0000
牛拉	LZN02-1	34.204	2.683	19.992	22.345	0.341	5.35	0.059	0.298	9.832 (0.051	0 9	5.155 5.	3227 0.	3139 2	6773 0.	9891 2	.9076 0	.0449 1	.2412 (0.0098 (0.0899	1.9508	0.0063	0.0000
R	LZN03-1	34.997	2.576	20.017	21.943	0.395	4.374	0.036	0.14	9.378 (0.027 0	.134 9.	4.016 5	.4711 0.	3028 2	5289 1.	1589 2	.8684 0	.0523 1	.0194 (0.0060	0.0424	1.8693	0.0033	0.0337
Π	LZN03-1	35.165	2.823	19.431	21.869	0.27	4.516	0.06	0.08	9.79	0 0	.019 9.	4.022 5.	5035 0.	3322 2	4965 1.	0874 2	.8619 0	.0358 1	.0537 (0.0101	0.0243	1.9536	0.0000	0.0048
泽拉拉望	2148B	35.8	2.29	18.16	21.44	0.36	6.78	0	0.1	9.66 (0.043	9	4.633 5.	5559 0.	2672 2	4441 0.	8772 2	.7822 0	.0473	.5686 (0000.0	0.0301	1.9115		
渔若草	3253B	39.89	0.784	23.107	20.93	0.744	1.157	0	0.131	9.511		6	5.254 5.	.9355 0.	0877 2	0645 1.	9874 2	.6041 0	.0938 0	.2567 (0.0000	0.0378	1.8044		
拿交 ^业	3278B	37.11	2.16	19.52	23.35	0.75	3.41	0	0	8.78	1.03	<u> </u>	6.11 5.	6992 0.	2494 2	3008 1.	2321 2	.9986 0	0975 0	.7807 0	0.0000	0000.0	1.7193		
渔若雪	2183B	35.69	1.16	19.86	26.9	8.0	2.35	0.1	0.33	8.6	0.42	5	6.21 5.	5689 0.	1361 2	4311 1.	2209 3	.5098 0	.1057 0	.5467 (0.0167	0.0998	1.7110		
处由 ^{""。}	2168B	43.31	4.24	29.94	5.04	1	0.61	0	0.17	9.74	0.96	<u> </u>	5.01 6.	.0049 0.	4420 1	9951 2.	8970 (.5843 0	.1174 0	0.1261 (0.0000 (0.0457	1.7219		
康拉章	3294B	33.587	1.663	19.463	22.792	0.831	2.979	0	1.151 1	0.243	0.05	9.	2.759 5	.4351 0.	2024 2	5649 1.	1469 3	.0841 0	.1139 0	.7187 (0000.0	0.3611	2.1134		
公章浦"	2179B	42.39	0.613	25.217	12.953	0.219	4.008	0	0.108	7.575 (0.039	9.	3.122 6.	.1265 0.	0666 1	8735 2.	4215 1	.5654 0	.0268 0	.8636 (0.0000	0.0303	1.3959		
یں۔ ۲ ۱	D2465RZ1	34.99	2.32	19.60	24.36	1.23	3.88	0.00	0.30	9.24		5	6.04 5.	4384 0.	2711 2	5616 1.	0286 3	.1660 0	.1619 () 1668.(0.0000 (0.0904	1.8312		
f] □	D2448B1	36.93	1.89	20.16	23.84	0.77	1.47	0.00	0.03	8.30			3.54 5.	.7825 0.	2225 2	2175 1.	5027 3	.1214 0	.1021 0	.3431 (0000.0	0.0091	1.6571		

黒云母的化学成分(w/%)及晶体化学式(以0.a为基础的阳离子数) Table 4 Microprobe analyses (w,%) of biotite

表4

含量 平均值 按岩 带由南而北依次为15.64%、 17.19%、20.55%,呈现增高的趋势,说明成岩温度 逐渐降低。

据国内外研究, 岩浆成因黑云母中 TiO₂/MnO <11, 极少数可达25, 而变质成因黑云母中TiO₂/MnO 都相当高¹³⁴。笔者应用这一理论对该区30个黑云 母成分数据作了统计, TiO₂/MnO 比值范围主要为 1.41~10.84, 平均5.43, 说明均为岩浆成因黑云母。

黑云母的成分特征在一定程度上反映了岩石形 成的物理化学环境。一般认为黑云母中 TiO₂ 含量 同温度为正相关。黑云母 Ti 含量为0.0666-0.4420%,具有中等的 Ti 含量,Mg/(Mg + Fe)在 0.0796~0.4819之间,平均为0.2590。根据近年来对 黑云母成分的研究表明^[35,36],由退变质和固相线下 交代作用形成的黑云母,以低的 Ti 含量为特征(以 22个氧为基准,Ti含量小于0.20%),酸性侵入岩中 的黑云母,具有中等的 Ti 含量(0.20%~0.55%), 且Mg/(Mg+Fe)多介于0.30~0.55之间,而大多数进 变质成因的黑云母,Ti 的变化范围较大,但Mg/ (Mg+Fe)比值多大于0.55。

计算结果表明, 黑云母中 Si 离子数绝大多数小 于 6, 介于5. 3227 ~ 6. 1265之间, 平均5. 5718; Al 离子 数为1. 8735 ~ 2. 6464, 平均2. 4282, 四面体配位为 Si、 Al[™]所占据, 八面位配位的阳离子中 Al[™]为0. 2101 ~ 1. 7388, 平均为0. 9083; 大离子位中以 K 为主。

岩石中黑云母与其全岩的成分进行比较,可能 是确定黑云母成因类型的又一重要途径。火成岩石 学的一个基本原理是:部分熔融体比与之平衡的铁 镁硅酸盐矿物有较低的 $M_g/(M_g+F_e)$ 比值。张德 全^[37]认为,黑云母的 $M_g/(M_g+F_e)$ 与全岩的 $M_g/(M_g+F_e)$ 比值接近时,表明黑云母是从熔体中结晶 出来的;若前者比后者高得多,且不随后者增加而增 加,则为耐火的熔融残余;前者比后者低得多,有可 能是次生变化或其它因素造成的。过铝花岗岩中黑 云母的 $M_g/(M_g+F_e)$ 比全岩的 $M_g/(M_g+F_e)$ 比值略 高,但二者具有正相关关系,说明了其成因仍以岩浆 成因为主。

此外,在云母类矿物的成因图解中(图2),区内 大多数黑云母均位于C区,属壳源。

5 关于岩石成因的讨论

同位素研究结果表明¹⁸,西藏过铝花岗岩锶同 位素初始值分布范围为0.72199~0.75513,为高的 锶同位素初始比值; εNd(t)值分布范围为-16.0~ -9.6,为低的 ϵ Nd(t)值; δ^{8} O值较高为 8.9%~ 18.79 $\%^{15.38,39}$,具高的氧同位素比值。表明西藏过 铝花岗岩没有地幔的卷入,它是泥质岩石局部熔融 的产物,而不是加厚陆壳底部或陆内俯冲带上方板 片底部的已分离出低熔花岗岩岩浆的陆壳岩石的熔 融产物, ϵ Sr(t) - ϵ Nd(t)图解^[3]也表明岩浆来源于上地 壳。

西藏过铝花岗岩大多具有高^{sr} Sr/⁸⁶ Sr,低 ⁴³ Nd/¹⁴ Nd和高 Pb 同位素组成特点。⁸⁷ Sr/⁸⁶ Sr 值普 遍高于原始地幔值(0.7044),表明岩石原始岩浆形 成和演化过程中主要为地壳物质组分,而冈底斯带 可能有再循环而进入地幔的地壳物质组分。事实 上, 青藏高原在板块碰撞这一特定的构造条件下, 由 于强烈的挤压应力和陆壳的缩短和加厚,完全有可 能使大量的地壳物质披带人地幔,从而形成一特殊 的加厚陆壳底部壳幔混合带。由这种不均一的富集 型壳幔混合带起源的岩浆将带有类似于岛弧火山岩 的显著的地球化学烙印^[3]。因此,如果主元素、同位 素及矿物化学所提供的地球化学信息的确代表了西 藏大陆地壳的主要特征的话.则该区地壳将是加厚 陆壳的产物。青藏高原特殊的构造背景与西藏这一 套特殊的过铝花岗岩的岩浆起源和形成与这种特殊 的加厚陆壳类型有着直接的成生关系。

6 结 论

(1)岩石中的斜长石均以Ab为主,占78.73%~
100%,An分子为0.13%~18.93%,而Or分子最少, 仅为0.19%~3.74%,在长石的成分分类图解中多 分布于更长石区内,少量分布于钠长石区。斜长石 中Ab>An>Or,主要属更长石,极少量为中长石。

(2) 钾长石的端元组分中 Or 含量最高,为 81%~98.48%, Ab 次之,为1.52%~19.00%,基本 不含 An 分子,集中分布在 Ab-Or 线的正长石区内。 钾长石具有高 Or 含量,显示Or>>Ab>>An,属钾 透长石。

(3) 白云母在以 22 个氧原子计算的分子式中, Si 与 Al 的阳离子数均较高, 其中 Si 为6.0575~ 6.6412, 属多硅白云母。

(4) 黑云母中 Si 离子数绝大多数小于 6, 介于 5.3227 ~ 6.1265之间; Al 离子数为1.8735 ~ 2.6464; 四面体配位为 Si、Al[™]所占据, 八面位配位的阳离子 中 Al[™]为0.2101 ~ 1.7388, 大离子位中以 K 为主。 过铝花岗岩中黑云母的Mg /(Mg+Fe) 比全岩的 Mg /(Mg+Fe) 比值略高,但二者具有正相关关系, 说明 了其成因仍以岩浆成因为主。在云母类矿物的成因 图解表明,区内大多数黑云母均位于 C 区,属壳源。

野外工作中得到巴登珠、肖润、刘鸿飞、江万、谢 国刚、江元生、曲永贵、卢书炜等的帮助,岩石化学作 图使用了路远发编制的 Geokit 软件^[40], 谨致谢意。

参考文献:

- CHENEY S M, DEAN C P. Liquidus phase reations in the CaO-MgO-Al₂O₃-SiO₂ system at 3. 0 GPa: the aluminous pyroxene thermal divide and high-pressure fraction of picritic and komatilitic magnas [J]. Journal of Petrobey, 1998, 39(1): 3⁻27.
- [2] KUN M K, JON P D. The origin and evolution of large-volume silicic magma system: long valley Caldera [J]. International Geology Review, 1997, 39(11): 1033-1052.
- [3] 赖绍聪. 青藏高原新生代火山岩矿物化学及其岩石学意义[J].
 矿物学报, 1999, 19(2): 236-244.
- [4] 廖忠礼,莫宣学,潘桂棠,等. 西藏南部过铝花岗岩分布特征及 其意义[J]. 沉积与特提斯地质, 2003, 22(3): 12-20.
- [5] 廖忠礼,莫宣学,潘桂棠,等.初论西藏过铝花岗岩[J].地质通报,2006,25(7):812-821.
- [6] 邓晋福,赵海玲,赖绍聪,等.白云母/二云母花岗岩形成与陆内 俯冲作用[J].地球科学,1994.19(2):139-147.
- [7] 肖庆辉,邓晋福,马大铨,等.花岗岩研究思维与方法[M].北 京:地质出版社,2002.1-50.
- [8] 邹光富,朱同兴,冯心涛,等.藏南岗巴-定日地区花岗岩单元特 征及构造环境]...況积与特提斯地质,2003,23(1):16-26.
- [9] 童劲松, 钟华明, 夏军, 等. 藏南洛扎地区过铝质花岗岩的地球 化学特征及构造背景[J]. 地质通报, 2003, 22(5); 308-318.
- [10] 张金阳,廖群安.藏南定结淡色花岗岩——基底隆升降压熔融 成因的地质证据[J].西北地质,2004,37(2):7-12.
- [11] HARRISON T M, MCKEEGAN K D, LEFORT P. Detection of inherited monazite in the Manaslu leucogranite by ²⁰⁸ Pb /²² Th ion microprobe dating: Crystallization age and tectonic implications [J]. Earth Planet. Sci. Lett. 1995, 133(3-4): 271-282.
- [12] ENGIAND P, LEFORT P, MOINAR P, PECHER A. Heat sources for Tertiary metamorphism and anatexis in the Annapuma Manaslu region, Central Nepal [J]. Journal of Geophysical Research, 1992, 97(B2): 2107-2128.
- [13] GUILLOT S, LEFORT P. Geochemical constraints on the bimodal origin of High Himalayan leucogranite [J]. Lithos. 1995, 35(3-4): 221-234.
- [14] BARBARIN B. Granitoids main petrogenetic classifications in relation to origin and tectonic setting [J]. Geological Journal, 1990, 25(3): 227-238.
- [15] 刘振声,王洁民. 青藏高原南部花岗岩地质地球化学[M]. 成都:西南交通大学出版社, 1994.
- [16] 王俊文,成忠礼,桂训唐,等.西藏南部某些中酸性岩体的铷-锶同位素研究[J].地球化学,1981,(3):242-246.
- [17] 张玉泉, 戴潼谟, 洪阿实. 西藏高原南部花岗岩同位素地质年 代学[J]. 地球化学, 1981, (1): 8-18.

- [18] SORKHABI R B, STUMP E. Rise of the Himalaya: A geochronobgic approach [J]. GSA Today, 1993, 3(4): 87–92.
- [19] Debon, F, 等. 西藏南部三个深成岩带的化学-矿物特征和 Rb-Sr 法地质年龄测定[A].李光岑, J. L. 麦尔西叶, 等. 中法喜马拉雅考察成果(1980)[C].北京:地质出版社, 1984.295-304.
- [20] 周云生,张旗,梅厚均,等. 西藏岩浆活动和变质作用[M].北 京:科学出版社, 1981.
- [21] 涂光炽,张玉泉. 西藏南部花岗岩类地球化学[M]. 北京:科学 出版社,1982. 1-190.
- [22] 潘桂棠, 王培生, 徐耀荣, 等. 青藏 高原新 生代构 造演化[M]. 北京: 地质出版社, 1990. 32-58.
- [23] 刘国惠, 金成伟, 王富宝, 等. 西藏 变质岩及火成岩[M]. 北京:
 地质出版社, 1990.
- [24] 西藏自治区地质矿产局. 西藏自治区区域地质志[M]. 北京: 地质出版社. 1993. 319-393.
- [25] 王增,申屠保涌,丁朝建,等.藏东花岗岩类及其成矿作用[M].成都:西南交通大学出版社,1995.
- [26] 江万,张双全,莫宣学,等. 青藏高原冈底斯带花岗岩及其中铁
 镁质微粒包体的岩石学特征[A].特提斯地质(22)[C].北京:
 地质出版社,1998.90-96.
- [27] 杨晓松, 金振 民. 部分熔融与 青藏高 原地壳 加厚的 关系 综述 [J]. 地质科技情报. 1999, (1): 24-28.
- [28] PIERRE DEZES. Tectonic and Metamorphic Evolution of the Central Himalayan Domain in Southeast Zansdar (Kashmir, India) [C]. Lausanne: Universite de Lausanne, 1999, 99–118.
- [29] AN YIN, HARRISON T M. Geologic evolution of the Himalayan-Tibet Orogen [J]. Annual Review of Earth and Planetary Science, 2000, 28(30): 211-280.
- [30] 陈振华, 刘云, 李均良. 西藏当惹雍错吉松环斑花岗岩的发现 及地质意义[J]. 沉积与特提斯地质, 2006, 26 (2): 16-20.
- [31] LIAO ZHONG LI *et al*. Spatial and temporal distribution of peraluminous granites in Tibet and their tectonic significance [J]. Journal of Asian Earth Sciences, 2006 (in press).
- [32] 靳是琴,李鸿超.成因矿物学概论[M].长春:吉林大学出版 社, 1984.
- [33] 林景阡. 岩浆岩成因导论[M]. 北京: 地质出版社, 1987.
- [34] 廖庆康, 彭懋媛, 等. 花岗岩区填图方法[M].南宁:广西师范 大学出版社, 1992.
- [35] 马昌前,杨坤光,唐仲华,等.花岗岩类岩浆动力学——理论方 法及鄂东花岗岩类例析[M].武汉:中国地质大学出版社, 1994.
- [36] 顾雄飞, 梅厚钧, 等. 中国大陆东南部花岗岩类的云母[M]. 北 京: 科学出版社, 1998.
- [37] 张德全,孙桂英.中国东部花岗岩[M].武汉:中国地质大学出版社,1988.
- [38] BLATTNER P, et al. Contrasting ¹⁸O enrichment and origins of High Himalayan and Transhimalayan instrusives [J]. Earth Planet. Sci. Lett., 1983, 65(2): 276-286.
- [39] BIATTNER P, ABERT R, ADAMS C J, et al. Oxygen isotope trends and anomalies in granitoids of the Tibetan plateau [J]. Journal of Asian Earth Science, 2002, 21: 241-250.
- [40] 路远发.GeoKit: 一个用 VBA 构建的地球化学工具软件包[J]. 地球化学, 2004, 33(5): 459-464.

Mineral chemistry and petrography of the peraluminous granites in Xizang

LIAO Zhong-li¹, PAN Gui-tang¹, ZHU Di-cheng¹, WANG Li-quan¹, GENG Quan-ru¹, ZHANG Yujie¹, XIONG Xing-guo², CHEN Wen-bin¹, PENG Zhi-min¹, ZHU Bing³

(1. Chengdu Institute of Geology and Mineral Resources, Chengdu 610082, Sichuan, China; 2. Guizhou Institute of Geological Survey, Guiyang 550004, Guizhou, China; 3. Sichuan Institute of Geological Survey, Chengdu 610082, Sichuan, China)

Abstract: The present paper deals, in detail, with the mineral chemistry of plagioclase, K-feldspar, biotite, muscovite and tournaline from the peraluminous granites in Xizang. The results show that plagioclase in various rocks contains 78.73% - 100% of Ab, 0.13% - 18.93% of An, and only 0.19% - 3.74% of Or. In the classification diagram of feldspar, the projection plots of plagioclase mostly fall into the field of oligoclase, and rarely into the field of albite. In the end-members of K-feldspar, Or reaches up to 81% – 98.48%, and Ab to 1.52% – 19.00% in the absence of An. In the same diagram, the projection plots of K-feldspar are concentrated to the field of orthoclase along the Ab—Or line. Plagioclase contains Ab > An > Or, suggesting a kind of oligoclase, with rare and esine. K-feldspar is higher in Or content, and assigned to K-sanidine showing Or>>Ab>>An. In the formula of muscovite, the cation numbers of Si and Al are generally higher, with Si cation numbers of 6.0575-6.6412, suggesting a kind of lepidomorphite. In the formula of biotite, the cation numbers of Si are mostly less than 6, ranging between 5.3227 and 6.1265, and with an average of 5.5718. The cation numbers of Al range between 1.8735 and 2.6464. The tetrahedral coordination is occupied by Si and Al^{IV}, the latter of which range between 0.2101 and 1.7388 in the octahedral coordination in which K is dominated in the macro-ionic sites. The Mg (Mg + Fe) ratios are slightly higher in biotite from the peraluminous granites than those in the whole tocks. The positive correlation between them indicates that the peraluminous granites are of magmatic origin. In the genetic diagram of mica minerals, biotite in the study area mostly falls into the field C, indicating a crustal origin.

Key words: peraluminous granite; mineral chemistry; petrogenesis, Xizang