文章编号:1009-3850(2006)03-0008-08

## 西藏林芝地区林芝岩群麻粒岩及时代讨论

尹光候<sup>1</sup>, 包 钢<sup>1</sup>, 杨淑胜<sup>2</sup>, 胡清华<sup>2</sup>

(1. 云南省地质调查院,云南昆明 650056; 2. 云南省地质调查院矿产调查所,云南大理671000)

摘要:林芝地区雅鲁藏布江大峡谷西侧的尼洋河、雅鲁藏布江河谷地带,广泛出露有属冈底斯岩浆弧基底岩系的林 芝岩群。笔者等在2001—2004年进行1:25万林芝县幅区域地质调查中,于雅鲁藏布江东岸的里龙及西岸扎西绕登一 带,在林芝岩群下部中高级变质基性岩中新发现呈透镜状、饼状、瘤状、长条状、豆荚状等零星分布的麻粒岩。初步 研究.化学成分具有富 MgO,高CaO,低TiO<sub>2</sub>、K<sub>2</sub>O,Al<sub>2</sub>O<sub>3</sub>/TiO<sub>2</sub>比值接近20,与世界上典型玄武质科马提岩特征相似;稀 土总量较底,类似于中一基性火山岩;原岩可能为一套富镁的超镁铁一镁铁质火山岩系。时代属古元古代。 关键词:林芝;古元古界;林芝岩群;麻粒岩;西藏 中图分类号: P588.34 文献标识码: A

雅鲁藏布江大峡谷西侧,尼洋河以南海拔高达 6000m的冈底斯山脉,南到海拔1400m的雅鲁藏布江 河谷地带,广泛出露有一套主要岩石类型为片麻岩 类、变粒岩、浅粒岩类、角闪质岩类、片岩类、石英岩 类、大理岩类及混合岩类等构成的结晶岩系。最早 为李璞(1953)在进行1:50万路线地质调查时将其称 之为前寒武系波密片麻岩;其后1:100万拉萨幅 (1977)划为时代不明的混合岩(H);《西藏地质志》 (1993)划为时代不明的波密-察隅杂岩带<sup>[1]</sup>:1·20万 波密幅、通麦幅(1995)划为前震旦系冈底斯岩群; 《西藏岩石地层》(1997)<sup>[2]</sup>、潘桂棠和罗建宁(2001) 将其厘定为前寒武纪念青唐古拉岩群。本次1:25 万林芝县幅区域地质调查划为林芝岩群,并于雅鲁 藏布江东岸(低海拔区)里龙、西岸扎西绕登一带该 岩群下部中发现呈残留体、包裹体产出的麻粒岩,具 南非的巴伯顿不贫铝的科马提岩特征和次生绿岩带 性质,时代划归古元古代。

## 1 地质背景

林芝地区古元古界林芝岩群,分布于冈底斯岩 浆弧东南缘,东起尼洋河与雅鲁藏布江交汇处林芝 县八拉村附近,向西沿雅鲁藏布江两岸的米林县岗 嘎大桥一扎西绕登一玉松,直至朗县大周塘一带,长 逾140km,南北宽10~22km,主体变质达低角闪岩 相,局部残留有高角闪岩相一麻粒岩相,属冈底斯岩 浆弧基底岩系。出露叠置厚度达16452m,主要岩石 类型为石榴二云透辉斜长片麻岩、斜长角闪片麻岩、 含石榴黑云斜长片麻岩、角闪(片)岩、黑云斜长变粒 岩、斜长变粒岩、含石榴二长浅粒岩、黑云二长变粒 岩、斜长变粒岩、含石榴二长浅粒岩、黑云二长变粒 岩、含石榴夕线斜长黑云石英片岩、含夕线石榴长石 二云石英片岩、黑云夕线石英片岩、西英岩、粗晶大 理岩、透闪透辉大理岩、透辉石粗晶、巨晶大理岩及 混合岩等,部分残留紫苏角闪斜长麻粒岩、紫苏透辉

收稿日期: 2006-04-15

第一作者简介: 尹光侯, 1957 年生, 教授级高级工程师, 硕士, 从事区域地质矿产调查与研究。 资助项目: 中国地质调查局"1:25 万林芝县幅区域地质调查"。

角闪斜长麻粒岩、紫苏角闪麻粒岩。部分岩石中包 含了3个世代矿物共生组合、糜棱岩和糜棱岩化岩 石,显示了多期次变质作用叠加的特点。

此外,由于白垩纪花岗岩大量侵入、蚕蚀和改造,造成多以残留体出露或相互包裹;二者出露面积比约2:1(图1)。岩群在长期的地质作用下,形成 共轴叠加褶皱、平卧褶皱、紧闭同斜褶皱、不协调叠 加褶皱、钩状无根褶皱与断裂较为发育,各岩层接触 关系不甚明显。南部出露朗县蛇绿混杂岩(KL.)。

## 2 麻粒岩基本特征

麻粒岩出露于雅鲁藏布江沿岸里龙-扎西绕登 米林段,尤其在卧龙镇作许一玉松一带,产于林芝岩 群下部 (Pt<sub>1</sub>L<sup>1</sup>)中高级变质基性岩中(图1),呈透镜 状、饼状、瘤状、长条状、豆荚状等包裹于斜长角闪岩 中(图版1),少量包裹于片麻岩、糜棱岩化岩石 中<sup>[1~3]</sup>,相对集中有8处之多,延伸近东西向、北东 向,最大者长轴100~200cm,最小几个厘米,一般呈



#### 图 1 西藏泽当-米林地区地质略图

1. 第四系; 2. 上三叠统江雄组碳质绢云千枚岩、细粒长石石英砂岩、粉砂岩; 3. 下古生界曲德贡岩组白云母石英片岩、石英片岩、二云石英片 岩; 4. 古元古界南迦巴瓦岩群黑云斜长片麻岩、石榴蓝晶黑云斜长片麻岩、眼球状含夕线蓝晶石榴黑云二长片麻岩及斜长角闪片麻岩、变粒 岩和片岩夹大理岩; 5. 古元古界林芝岩群,下部角闪透辉石岩、斜长角闪(片)岩及片麻岩、变粒岩夹麻粒岩,中部斜长片麻岩、花岗质片麻岩 夹蓝晶夕线黑云石英片岩、大理岩,上部含蓝晶夕线石榴二云片岩、二云石英片岩及黑云石英片岩夹片麻岩、大理岩、变粒岩; 6. 未分超基性 岩类; 7. 变质玄武岩类; 8. 朗县混杂岩; 9. 白垩一古近纪花岗岩类; 10. 寒武纪花岗岩; 11. 麻粒岩; 12. 走滑断裂; 13. 逆断层; 14. 性质不明断 层; 15. 剥离断层(齿指向剥离面倾向; 16. 板块结合带主边界断裂; 17. 糜棱岩带

#### Fig. 1 Simplified geological map of the Zetang-Mainling region

1=Quaternary; 2=Upper Triassic Jiangxiong Formation consisting of carbonaceous sericite phyllite, fine-grained feldspar quartz sandstone and siltstone; 3= Lower Palaeozoic Qoidekong Formation Complex consisting of muscovite quartz schist, quartz schist and two-mica quartz schist; 4= Palaeoproterozoic Namjagbarwa Group Complex consisting of biotite plagiogneiss, garnet disthene biotite plagiogneiss, augen sillimanite disthene garnet biotite monzogneiss and amphibolitic gneiss, leptynite and schist intercalated with marble; 5= Palaeoproterozic Nyingchi Group Complex consisting of amphibole diopsidite, amphibolite (schist), gneiss and leptynite intercalated with granulite in the lower part; plagiogneiss and granitic gneiss intercalated with disthene sillimanite biotite quartz schist and marble in the middle part, and disthene sillimanite gamet two-mica schist, two-mica quartz schist and biotite quartz schist intercalated with gneiss, marble and leptynite in the upper part; 6= undefined ultrabasic rocks, 7= metamorphic basalts, 8= Langxian mé langes; 9= Cretaceous- Paleogene granites, 10 = Cambrian granites, 11= granulite; 12= strike-slip fault; 13= reversed fault; 14= uncertain fault; 15= peel fault; 16= main boundary fault; 17= mylonite belt 10~20m产出,与斜长角闪岩、片麻岩呈韧性剪切接触,构成麻粒岩相二辉石带<sup>[3~5]</sup>。此外,在尼洋河与 雅鲁藏布江交汇处糜棱岩化石榴片麻岩、石榴角闪 (斜长)片麻岩及石榴斜长片麻岩增多,其中石榴子 石含量增大并常集中残留体状(图版2)。

主要岩石类型为紫苏透辉角闪麻粒岩、紫苏角 闪麻粒岩、紫苏角闪斜长麻粒岩(图版3)、紫苏角闪 透辉斜长麻粒岩、含紫苏黑云角闪斜长麻粒岩等,具 粒状变晶结构、镶嵌变晶结构、冠状反应边结构等, 块状构造;主要由斜长石(0~67%)、普通角闪石 (18%~40%)、透闪石(0~15%、透辉石(1%~ 57%)、紫苏辉石(2%~8%)及少量黑云母、钾长石 等矿物组成。

紫苏透辉角闪麻粒岩具紫苏辉石→透辉石→普 通角闪石→黑云母反应边, 透辉石中包含有浑圆状 紫苏辉石, 产生由麻粒岩相→角闪岩相的退变<sup>[5~7]</sup> (图版 4)。包含了 3 个世代矿物共生组合, 显示了 多期次变质叠加特点: 早世代矿物组合为紫苏辉石 +透辉石, 晚世代矿物组合为黑云母+斜长石(An 大于36, (-)2V小于45°)+角闪石, 后期为动力变质 矿物组合。反映麻粒岩经历降温、降压过程。矿物 组成有紫苏辉石、透辉石、铁铝榴石、普通角闪石、斜 长石、钾长石、黑云母、透闪石等。共生组合为: Hy (紫苏辉石)+Hb(普通角闪石)+Pl(斜长石)、Hy+ Hb+Bi+Pl、Hy+Hb、Hy+Di(透辉石)+Hb+Pl、 Hy+Hb+Di。

紫苏辉石多残留于普通角闪石、透辉石、透闪石 核部(图版5),具正高突起,Ng淡蓝绿色,Np浅红 色,平行消光,正延性,具透辉石→透闪石→普通角 闪石或黑云母冠状反应边。电子探针分析结果见表 1,据其与透辉石、斜长石和铁铝榴石组合,以及矿物 反应边等,推断形成于中压变质环境(曾用二辉石等 温度计计算,得出形成温度约为1118~1299℃,压力 38.2×10<sup>8</sup>Pa)。

透辉石具正高突起,无色一淡蓝绿色,辉石式解 理,Ng<sup>A</sup>C=40~42<sup>°</sup>,常与角闪石、长石、石榴子石等 共生,也可由紫苏辉石退变而成。透辉石往往还被 透闪石、普通角闪石包绕,形成反应边结构。

铁铝榴石正高突起,均质性,无色,常包含有石英、长石、黑云母、角闪石包体,形成筛状变晶结构, 部分退变形成冠状反应边结构,电子探针结果 (表1): MgO 为3.136%~4.36%, CaO 为0.998% ~7.889%, Al<sub>2</sub>O<sub>3</sub> 为21.518%~21.096%, FeO 为 19.529%~32.497%, MnO 为2.184%~9.162%, 含 量变化大,成分环带显示由中心→边部 F<sub>6</sub>O、MgO 含 量增加,MnO、CaO 减少,说明石榴子石经历了一个 减压变质过程<sup>[67]</sup>。

普通角闪石具正中突起,具闪石式解理, Ng<sup>A</sup>C=22<sup>°</sup>,Ng黄绿、蓝绿色,Np浅黄绿色、黄色, 常与黑云母、白云母、石榴子石、长石等共生,退变后 被黑云母、阳起石、绿帘石等包绕,形成反应边结构。 据成分特征(表1),形成于500<sup>°C</sup>左右。

黑云母为半自形片状, Ng 红棕、暗褐、棕色、红 褐色, Np 浅黄色。为交代角闪石边缘产出, 自身后 期常具绿泥石-绢云母化, 少量残留于石榴子石中。 电子 探针 分析 结果 (表 2): MgO 为 8.577% ~ 12.565%, CaO 为 0.008% ~ 0.082%, FeO 为 15.818% ~ 21.122%, MnO 为0.112% ~ 0.329%, 黑 云母成分由中心→边缘 MgO、MnO、FeO 含量增加, TiO<sub>2</sub> 含量及 FeO /(FeO+Fe<sub>2</sub>O<sub>3</sub>)随温度的升高而增 加。

透闪石具正中突起,闪石式解理,长柱状半自行 一自形,长轴2~15mm,短轴0.5~3mm,Ng<sup>A</sup>C << 25°, 无色,呈辉石的反应边。

根据共生角闪石-斜长石 Ca 分配等温线图,角 闪岩相温度约为500~649 <sup>℃</sup>,压力6.3×10<sup>°</sup>Pb。计算 公式如下:

(1)伍德和坂野(1973)二辉石地质温度计

 $T = -10202 \ln \text{KD} - 7.65 \times X_{\text{Fe}}^{\text{qux}} + 3.88 (\times X_{\text{Fe}}^{\text{qux}})$ 2-4.6]

式中: $X_{Fe}^{qpx} = Fe^{2+}$   $Mg + Fe^{2+}$ , T 为绝对温度(°K)

(2) 默西埃单辉石地质温压计

 $T = (6308.5 \times \ln K'W + 45449)/D$ 

 $P = (351.32 \times \ln K'W - 706 \ln K'a + 95.99)$ 

## 3 岩石化学特征

各类麻粒岩的化学成分特征见表 2。

麻粒岩为基性一超基性麻粒岩<sup>[5.6]</sup>,化学成分与 世界上典型玄武质科马提岩具有的富 MgO (3.89%~23.74%),高CaO (6.52%~17.37%),低 TiO<sub>2</sub> (<0.86%)、低 K<sub>2</sub>O (<1.62),高 CaO (Al<sub>2</sub>O<sub>3</sub> 比 值(>1),Al<sub>2</sub>O<sub>3</sub> /TiO<sub>2</sub> 比值接近20等特征相似。斜长 角闪质岩石围岩的化学成分特征亦表明与世界上典 型玄武质科马提岩富 MgO、高 CaO、低 TiO<sub>2</sub>、K<sub>2</sub>O、高 CaO (Al<sub>2</sub>O<sub>3</sub> 比值等特征相近。

### 4 地球化学特征

麻粒岩和角闪岩石围岩稀土含量见表3,从稀

	ない		cor )	离社		1.869	0.015	0.162	0.018	0.061	100.0	968.0	0.944	0.002		110.0			0.009					
	120-9 1約长座3		, ЧП	%		877.10	0.532	3.781	0.572	2.158	15 427	10.40	24.185	0.095	187 6	704.7	m	0.000	0.142	w u		F10.01	1299	2
	1724 1724 近曲演		COL	衡 第 日	X -											-							1118~	38.
	(紫洪 (紫洪	) <sup>A</sup> H	ĥ	%	001 43	87. <del>1</del> 7	0.083	2.238	0.263	0.945	20 205	COC - 67	1.200	0.366	11 271			0.122			000	07C.00		
				医支离		161.0		1.597						0.001				0.001			T			
e ( w <sub>B</sub> /%)				Wt	27 117	/11.10	0.00	63.154	0.014	0.000	800 0	200	0.000	0.048	0.334	800	700.0	0.083	0.007	0.026	02 00	CK/ .00		
	长片麻岩	) (iii	ì	阻不离物	, ** 2 036	0		2.033			0.324		0.088	0.633	2.033							-		
pyroxen	(          	Gi(r		20	35 004		0.03/	21.096	0.009	0.000	2.654		0.998	9.162	29.712	u uu		0.000	0.000	0.036	00,00	~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~		
nd clino	石榴夕线	or)		阳子离教	2 024			2.05			0.379		0.092	0.583	1.997	0.005							£   (	0.3
thene a	1 <b>Z5006-</b> 27(7	5		%	36.265		<b>n</b>	21.518	0.003	0.000	3.136		1.059	8.503	29.552	0.058		0.000	0.000	0.000	00			
ı hypers		or)	Ē	附子离数	2.937	0 164	5	1.878	0.010		1.063			0.025	1.352	0.005	-		0.03	1.014	-			
nbers ir		Bi(c		%	35.514	2 615	CI0.7	19.221	0.084	0.000	8.640	000	0.08	0.323	19.529	0.045	8		0.17	9.625	5.773			
tion nur			旧日日	阳子周数	1.057	w o	30.2	0.452					0.0/1						0.286	0.002				
and ca		Ы		%	63.493	a m	8	23.084	0.000	0.000	0.000	306 4	4.305	0.031	0.004	0.00		3	8.853	0.112	88.66			
analyses	) TIF		極臣	四支	6.582	9/10		2.792			2.108	705 1	1./80	0.038	2.194		-		0.627	0.114		09		
-probe	长麻粒	H		%	41.63	0.648		100.61	0.00	0.000	8.942	005 01	97C.01	0.303	16.621	0.00	l w	20010	2.039	0.532	6.244			
Fletron	日本	(m)	國因	ます	3.014	0.00	0.00	1.9/8		0.00	0.509	0 57	10.0	0.146	1.743				690.0		5			1
	紫苏黑z	Gt(n		%	38.480	0.135	2	71.430	0.000	0.157	4.360	6 811	110.0	2.184	26.572	0.037	0.00		0.039	0.00	00.21			
	001-7(含	or)	or)	or)	ar) 平波 平波 平波 平波 平 水 - - - - - - - - - - - - -					-														
	1720	Ct(°		%	3 6.993	0.123	1 150	7(7) - 17	0.00	0.047	3.236	7,889		3.733	26.364	0.000	0.000	2	0.024	0.00	099.60	591		
		or)	極民	上数	3.020	0.13	1 684	100-1			1.51	0.005		0.020	1.121		0.005	8	0.020	1.007				日本語人のの
		Bi(c		%	36.394	2.048	745 71	1	0.031	0.00	12.208	0.082		0.289	16.195	0.030	0.062	0,100	0.120	9.518	94.23			日に
	相		化学成分		Si0 <sub>2</sub>	TiO <sub>2</sub>	AbQ	67	uzu,	$Fe_2O_3$	MgO	CaO	C M		Fe0	NiO	ZnO	O.eN	O ZPVI	K20	Total	$T/\mathbb{C}$	$P/10^8 Pa$	11 전 ME 14 14

表1 紫苏辉石、单斜辉石等矿物对电子探针分析结果及阳离子数表(wu/%)

,

( ... ) Table-1 Eletron-probe analyses and cation numbers in hypersthene and clinopy

2006年(3)

表 2 麻粒岩及角闪岩石围岩岩石化学分析表(w<sub>B</sub>/%)

Table 2 Petrochemical compositions in granulite and hornblendite ( $w_B/\frac{0}{0}$ )

序号	岩石名称	SiO <sub>2</sub>	TiO <sub>2</sub>	Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	FeO	CaO	MgO	MnO	K <sub>2</sub> O	Na <sub>2</sub> O	P205	总量
1	含石榴斜黝帘石角闪岩	40.90	1. 170	16.40	5.81	11.13	10. 52	9. 18	0. 18	0.67	2.21	0.150	100.3
2	斜长角闪岩	43. 15	0.980	22.81	3.47	8.03	10. 22	4.41	0.164	1.49	3.44	0.370	100. 1
3	角闪石岩	54.02	0.450	10.61	5.91	5.05	8.69	8.96	0.140	0.36	2041	0.130	96.73
4	紫苏角闪斜长麻粒岩	49. 15	0.85	19.29	3.27	6.75	9.80	6.00	0.16	0.30	3.07	0.12	98.76
5	含紫苏黑云角闪斜长麻粒岩	59.12	0.65	17.34	2.53	4.02	6.52	3. 27	0. 12	1.62	3.74	0.18	99.11
6	紫苏透辉角闪麻粒岩	44.08	1.70	10.57	4.07	7. 95	12.82	14.43	0. 18	0.43	1.81	0.02	98.06
7	紫苏透辉角闪斜长麻粒岩	47.54	0. 53	20.52	2.24	6.95	11.46	7.13	0. 13	0. 12	2.28	0.02	98.92
8	紫苏角闪麻粒岩	51.15	0.31	3.97	1.26	9.85	7.49	23.74	0. 21	0.08	0.34	0.01	98.41
9	紫苏透辉角闪斜长麻粒岩	55.02	0.86	18.70	2.90	4.78	7.60	3.89	0. 13	0.76	4.08	0. 23	98.95
10	紫苏透辉斜长麻粒岩	48. 13	0.76	7.12	2.13	6.95	17.37	14.69	0. 17	0. 15	1.02	0. 03	98.52
11	斜长角闪岩	45.84	1.13	9.75	3.44	7. 38	15.34	13.45	0. 20	0. 31	1.38	0.05	98.27

由湖北省地质实验中心(2003)测试;序号与图2.图3序号相同。

#### 表3 麻粒岩及角闪岩石围岩稀土元素分析表 $(w_{\rm B}/10^{-6})$

Table 3	REE	contents i	n	granulite	and	hornblendite	$(w_{\rm B})$	10	6)
---------	-----	------------	---	-----------	-----	--------------	---------------	----	----

序号	La	Ce	Pr	Nd	Sm	Eu	Gd	Tb	Dy	Ho	Er	Tm	Yb	Lu	Y	总量	ðEu	(La/Yb) <sub>N</sub>
1	11.62	27.38	3.71	17.51	4.41	1.43	4.27	0.71	4.07	0.77	2.22	0.34	1.84	0.26	19.69	100. 23	0.995	4.26
2	27. 21	68.08	9.35	40.53	8.56	2. 18	6.76	1.00	5.00	0. 93	2.77	0.43	2.55	0.38	25.40	201.13	0.847	7.19
3	3.09	10.16	2.07	11.80	3.98	1.32	4.89	0.84	5.38	1. 09	2.90	0.42	2.47	0.34	25.96	76.71	0.914	0.84
4	9.34	20.06	2.89	12.36	2.89	0.83	2.74	0.42	2.54	0. 53	1. 43	0.23	1.44	0.20	13.07	70.97	0.889	4.37
5	14.18	27.19	3. 38	13. 55	2.85	1.00	2.72	0.40	2.32	0.44	1. 22	0.19	1.28	0. 19	11.21	82.12	1.083	7.47
6	2.32	8.22	1. 63	10.26	3.37	1.13	4.03	0.71	4.53	0. 98	2.61	0.38	2.33	0.32	22.19	65.01	0.936	0.67
7	1.54	3. 63	0.54	2.31	0.78	0.43	0.94	0.16	0.99	0.21	0.55	0.09	0.55	0.08	4. 72	17.52	1.534	1. 89
8	0.93	2.54	0.47	2.33	0.82	0.28	1.07	0.17	1.11	0.23	0.61	0.10	0.63	0.09	5.45	16.83	0.914	1.00
9	14.55	31.50	4.46	18.66	4.00	1.20	3. 72	0.57	3.50	0.66	1.81	0.27	1.74	0.25	17.54	104. 43	0.936	5.64
10	18.92	38.88	5. 32	21.38	4.69	1. 74	4.24	0.64	3.80	0.71	2.00	0. 28	1.68	0. 23	19.23	123.47	0.990	7. 59
11	7.24	18.67	2.66	13.91	3.91	1.29	4.36	0.73	4.33	0.78	2.34	0.36	1.89	0.27	21.20	83. 89	0.957	2.58

由湖北省地质实验中心(2003)测试;序号与图 2.图 3 序号相同。

土分析结果来看,4、5、9、10样品的稀土配分曲线为 轻稀土富集型(图2), $\Sigma$ REE为(22.6~32.81)× 10<sup>-6</sup>, LREE/HREE为2.14~3.11, &u为0.889~ 1.083, (La/Yb)N为4.37~7.59,稀土总量较底,类似 于中一基性火山岩,与滇西哀牢山带双沟玄武岩、四 川理塘枕状玄武岩相仿。角山质岩类以1、2、3、11 为代表,其 $\Sigma$ REE为(19.69~25.96)×10<sup>-6</sup>, LREE/ HREE为0.37~3.45, &u为0.9~1.0, (La/Yb)N为 0.84~7.19,稀土配分型式为轻稀土弱富集或平坦 型曲线,类似于现代岛弧钙碱性拉斑玄武岩系列和 洋岛拉斑玄武岩系列<sup>[8]</sup>(图3)。

岩石微量元素(表 4)中除 Sc 高于泰勒克拉克

值 Rb、Sr、Zr、Nb、Ba、Hf、Th、U、V、Cr、Co、Ni、Cs、Cu、

Pb、Zn、Li、Ti 的平均值均低于泰勒克拉克值。

据岩石学、岩石化学、岩石地球化学特征,恢复 原岩可能为一套富镁的超镁铁一镁铁质火山岩为 主,含侵入杂岩、沉积钙泥质建造。

## 5 时代讨论

林芝县普拉镇八拉-金星剖面斜长角闪岩中获 Sm-Nd 模式年龄为1509~693Ma(表 5)。

从斜长角闪石中选取角闪石单矿物(IZ5003-31-2-4)做常规<sup>4</sup>Ar-<sup>3</sup>Ar阶段升温定年分析,其结果见 表 6。由780°~1320℃的7个阶段组成了一个良好



图 2 古元古界林芝岩群麻粒岩稀土配分曲线(仿 Boynton, 1984)

Fig. 2 Chondrite-normalized REE distribution patterns of granulite from the Palaeoproterozoic Nyingchi Group Complex (after Boynton, 1984)



#### 图 3 古元古界林芝岩群角闪质岩石形稀土配分曲线 (仿Boynton, 1984)

Fig. 2 Chondrite-normalized REE distribution patterns of homblendite from the Palaeoproterozoic Nyingchi Group Complex (after Boynton, 1984)

in Maringahi

	ration $4$ in a content of the first ingranume and nonnotenuite ( $W_B/10$ )														
序号	Ti	V	Zn	Pb	Rb	Sr	Zr	Nb	Ba	Th	Hf	Sc	Cs	Cu	Та
1	7190	262	178	0.43	8.70	113	26.9	4.48	71.40	<4	2.60	27.00	4.60	20.70	4.48
2	5040	278	122	0.32	40.80	870	1 14	3.62	500	<4	8.50	13.10	2.90	48.10	3.08
3		476.0	113.0	10.0	1. 7	133	29.0	3.1	107.0	< 1.0	1.50	106	13.00	167.0	< 0.5
4		154.0	113.0	8.00	< 3.0	559	38.0	2.6	133.0	< 1.0	1.60	23. 5		79.0	
5		144.0	91.0	13.00	46.8	436	108.0	5.6	291.0	4.6	3.30	17.5		59.0	
6		469.0	86.0	6.50	< 3.0	151	39.0	2.5	86.0	< 1.0	2.40	98.4		339.0	
7		298.0	90.0	8.90	< 3.0	574	4.0	3.2	81.0	< 1.0	1.10	24.5		25.0	
8		168.0	103.0	7.30	< 3.0	35.0	20.0	2.2	62.0	< 1.0	0.90	39.6		377.0	
9		183.1	114.0		8.0	556	104.0	4.5	217	1. 7P	3.10	25.3	6.0	83.6	< 0.5
10		190. 7P	97.0		39.4	474	87.0	4.9	305	2.8	2.80	27.5	9.0	68.5	0.6
11	1042	313	61.10		25. 60	485	63.30	5.12	164	<4	4. 60	30.60	4.20P	73. <b>3</b> 0P	2. 73

表 4 麻粒岩、角闪岩石围岩微量元素含量( $w_B/10^{-6}$ )表 able 4 Trace element contents in granulite and homblendite ( $w_B/10^{-6}$ )

由湖北省地质实验中心(2003)测试。

表 5 林芝县普拉镇八拉-金星剖面斜长角闪岩<sup>147</sup> Sm-<sup>144</sup> Nd 测年结果

	Table 5	SHET	u age uett	a mina u ore	s of ampin	bonte fron	i ule Dala	Juixing se		ymgeni	
样品号	$S_{\rm m}/10^{-6}$	$Nd/10^{-6}$	<sup>147</sup> Sm / <sup>144</sup> Nd	<sup>143</sup> Nd/ <sup>144</sup> Nd	2σ	Ep(0)	f <sub>SM/ND</sub>	T <sub>chur</sub>	$T_{DM}$	$(49/147) \mathrm{m}$	(50/144) m
L25003-31-2	3. 38	13. 12	0.1558	0. 512719	0.000012	1.6	-0.21	- 303	910	9. 19392	0. 43854
L25003-31-3	2. 74	10. 94	0.1514	0. 512959	0.000012	6.3	-0.23	- 1087	335	11. 1113	0. 45997
L25003-31-4	5.42	23.06	0.1421	0. 512496	0.000015	-2.8	- 0. 28	397	1 178	6.54069	0.35688
L25003-31-6	5. 41	24.00	0.1362	0. 512263	0.000014	-7.3	- 0. 31	845	1 <i>5</i> 09	6.02002	0. 34518
L25003-31-7	4.34	18. 59	0.1411	0. 512371	0.000013	-5.2	-0.28	732	1397	7.11972	0. 38415
L25003-31-8	2. 43	13.16	0.1115	0. 512612	0. 000011	-0.5	-0.43	47	693	11. 8844	0. 42369
L25003-31-9	2. 75	13.00	0.1278	0. 512353	0. 000011	-5.6	-0.35	631	1231	11. 3828	0. 447 10

由中科院地质所测试。

表 6 林芝岩群斜长角闪岩中角闪石(LZ5003-31-2-4)<sup>40</sup> Ar-<sup>39</sup> Ar 快中子活化法测年数据表

Table 6  $^{40}$  Ar  $^{-39}$  Ar fast neutron activation age determinations of amphibole from amphibolite (Sample No. LZ5003-31-2-4) in the Nyingchi Group Complex

加热 阶段	加热温度/℃	( <sup>40</sup> Ar/ <sup>39</sup> Ar)m	( <sup>36</sup> Ar/ <sup>39</sup> Ar)m	$(^{37}\mathrm{Ar}/^{39}\mathrm{Ar})\mathrm{m}$	$({}^{38}\mathrm{Ar}/{}^{39}\mathrm{Ar})\mathrm{m}$	<sup>39</sup> A rk /10 <sup>-12</sup> mol	$({}^{40}\text{Ar} * {}^{\beta 9}\text{Ark})$ m	<sup>39</sup> Ark /%	视年齢 t±ゅ/Ma
1	420	95. 932	0.0675	2.0801	0. 16756	1. 714	76.33±0.084	3.86	1282.05±78.29
2	540	20.476	0. 0357	1.3210	0. 0803	3.89+4	10.08±0.008	8.76	231.27±3.15
3	660	42.588	0.0546	2. 6471	0. 13949	2.755	26.78±0.021	6.20	559.01±11.66
4	780	63.703	0.0462	4.1100	0. 17499	2.498	50.55±0.040	5.62	942.04±30.88
5	880	58.026	0. 0263	3.9094	0. 16184	3. 516	50.73±0.034	7.91	944.62±26.61
6	980	57. 325	0. 0232	5. 3279	0. 15988	3. 975	51.09±0.033	8.95	949.83±26.22
7	1060	55. 555	0.0177	4.9320	0. 131 11	5. 202	50.89±0.030	11.7	946.84±24.14
8	1 140	53. 779	0.0116	4.8908	0. 11 191	7.953	50.91±0.029	17.9	947. 22±22. 52
9	1220	54. 545	0.0139	4.9315	0. 12447	6.612	50.99±0.029	14.8	948.36±23.35
10	1320	55.769	0.0192	4.7155	0. 13653	4.809	50.65±0.030	10.8	943.39±24.37
11	1460	109.90	0.07812	7.6628	0. 292 18	1. 476	88.00±0.1128	3.32	1417.14±111.37

测试单位:中科院地质所Ar-Ar法定年实验室;仪器:英国 RGA-10气体源质谱仪。

的年龄坪(图4), 坪年龄为946.29 $\pm$ 0.81Ma。角闪 石在946.29 $\pm$ 0.81Ma的<sup>4</sup>Ar-<sup>3</sup>Ar坪年龄代表了岩石经 历了角闪岩相变质后冷却降温至约550<sup>°C</sup>(角闪石的 氢同位素封闭温度)时年龄。



同一岩带东西延部分,西部1:20万下巴淌幅据 西藏水利电力勘察设计院在沃卡电站坝址1993年U-Pb年龄1920Ma。东部1:20万通麦幅、波密幅的迫隆 乡Sm-Nd年龄为2296±63Ma, Rb-Sr年龄为1868± 146Ma;波弄贡斜长角闪岩中获Sm-Nd年龄2178± 12Ma和1453±14Ma。上述同位素年龄样品多采自 相当于林芝岩群中部层位中,其原岩时代可能为古 元古代。而下部为一套麻粒岩相之富镁的超镁质一 镁铁质变质火山岩系,有属太古代之可能。上述麻 粒岩可能为古老裂谷带受后期造山作用形成之次生 绿岩带。因此,林芝岩群的时代有可能属古元古代 或更老。

#### 参考文献:

- [1] 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.
- [2] 夏代祥,刘世坤.西藏自治区岩石地层[M].武汉.中国地质大 学出版社,1997.
- [3] 翟明国,郭敬辉,等.太古宙克拉通型下地壳剖面:华北怀安丰 镇尚义的麻粒岩-角闪岩系[J].岩石学报,1996,12(2):222-238.
- [4] 钱祥麟,崔文元,等.内蒙翼东太古界麻粒岩相带的演化[A].
  地质研究论文集[C].北京:北京大学出版社,1985.20-29.
- [5] 翟明国,郭敬辉,等.华北晋翼蒙交界地区高压麻粒岩带和相邻 岩石组合性质[A].钱祥麟 王仁民,等.华北北部麻粒岩带地 质演化[C].北京:地震出版社 1994.199-209.
- [6] 郭敬辉, 翟明国, 等. 怀安蔓箐沟前寒武纪高压麻粒岩混杂岩带 地质特征、岩石学和同位素年代学[J]. 岩石学报, 1993, 9(4): 1 - 30.
- [7] 翟明国, 郭敬辉, 等. 中国华北太古宙高压麻粒岩发现及其初步研究[J]. 中国科学 B辑, 1992, (12): 1325-1300.
- [8] 沈其韩, 耿元生. 翼西北太古宙条带 状麻粒岩 的岩石学 和地球 化学特征[J]. 岩石学报, 1996. 12(2): 247-260.

#### 图版说明

- 1. 雪嘎村糜棱岩化片麻岩中麻粒岩残留体
- 2米林县玉松辉石角闪岩中麻粒岩残留体

3. 紫苏角闪斜长麻粒岩, 斜方辉石→透辉石→透闪石→普通角 闪石反应边, 单偏光×61

 4. 米林县白过多紫苏透辉角闪麻粒岩,紫苏辉石→透辉石→普 通角闪石→黑云母反应边,单偏光×61

5. 米林县白过多紫苏透辉角闪麻粒岩, 透辉石中包含浑圆他形 紫苏辉石, 角闪石交代透辉石单, 偏光×150



# The granulites and ages of the Nyingchi Group Complex in the Nyingchi region, Xizang

YIN Guang-hou<sup>1</sup>, BAO Gang<sup>1</sup>, YANG Shu-sheng<sup>2</sup>, HU Qing-hua<sup>2</sup>

(1. Yunnan Institute of Geological Survey, Kunming 650056, Yunnan, China; 2. Institute of Mineral Resources, Yunnan Institute of Geological Survey, Dali 671000, Yunnan, China)

Abstract: The Nyingchi Group Complex assigned to the basement series of the Gangdise magmatic arc crops out along the valleys of the Nyang and Yarlung Zangbo Rivers on the western side of the Yarlung Zangbo Grand Canyon in the Nyingchi region, Xizang. During the geological survey in recent years, the granulites are identified as lenses, cakes, nodules and pods in places in the intermediate- to high-grade metamorphic basic rocks in the lower part of the Nyingchi Group Complex in Nailung on the eastern bank and Zhaxiraodeng on the western bank of the Yarlung Zangbo River. The granulites are characterized by higher MgO and CaO contents, lower TiO<sub>2</sub> and K<sub>2</sub>O contents, and Al<sub>2</sub>O<sub>3</sub>/TiO<sub>2</sub> ratios of nearly 20, similar to those of representative basaltic komatilite in other places of the world. The lower rare earth element amounts show the similarity to the intermediate-basic volcanic rocks. Their prolioths may be represented by Mg-rich ultramafic and mafic volcanic rocks which are traced back to the Palaeoproterozoic.

Key words: Nyingchi; Palaeopioterozoic; Nyingchi Group Complex; granulite; Xizang