DOI:10.19826/j. cnki.1009-3850. (2020)02-0116-13

西藏冈底斯岩带曲水杂岩体锆石 LA-ICP-MS U-Pb 年龄及其地质意义

次 琼1,永忠拉达1,阿旺旦增1,次仁吉2

(1. 西藏自治区地质矿产勘查开发局第二地质大队,西藏 拉萨 850000;2. 西藏自治区地质 矿产勘查开发局第六地质大队,西藏 拉萨 850000)

摘要:曲水杂岩体位于冈底斯构造 – 岩浆岩带东段南缘,其岩浆活动与雅鲁藏布江新特提斯洋壳向北俯冲、消减以 及印度与欧亚板块碰撞息息相关。本文以曲水县 – 昌果乡广泛分布的中酸性花岗岩体为研究对象,进行了系统的 LA-ICP-MS 锆石 U-Pb 年代学和岩石地球化学研究。结果表明,曲水杂岩体由 3 期时代和规模不同的花岗质岩体构 成,其 LA-ICP-MS 锆石 U-Pb 年龄分别为 95.2±1.0~88.5±1.0Ma、65.2±0.6Ma 和 48.5±0.5~43.3±0.7Ma;岩 石地球化学研究表明,晚白垩世和古新世花岗岩以中性 – 中酸性为主,属钙碱性系列,具中铝特征,A/CNK 比值小于 1.1,属于 I 型花岗岩,是玄武质下地壳部分熔融产物,指示其形成于特提斯洋壳俯冲过程的岛弧构造环境。始新世 花岗岩以高钾钙碱性系列为主,并出现钾玄岩系列,具偏铝 – 过铝质特征,指示岩浆上侵过程中遭受了不同程度的 地壳物质混染,其形成于印度 – 欧亚板块强烈碰撞的构造环境。

关键 词:锆石 U-Pb 年龄;地质意义;曲水杂岩体;冈底斯岩浆岩带;西藏

中图分类号:P588.12 文献标识码:A

冈底斯 - 构造岩浆带呈东西向平行雅鲁藏布 江缝合带展布(图 1a),东西延伸约 2600km,南北宽 约 80~150km。该带岩浆岩分布广泛,岩浆活动期 次多、岩石类型复杂,由北至南划分为北亚带、中亚 带和南亚带^[1-2],岩浆活动与雅鲁藏布江新特提斯 洋壳向北俯冲、消减以及印度与欧亚板块碰撞息息 相关^[3]。

曲水杂岩体位于冈底斯构造 - 岩浆岩带东段 南缘,属于冈底斯花岗岩带南亚带,岩石类型以花 岗闪长岩、石英闪长岩、石英二长岩、二长花岗岩为 主,含大量的暗色镁铁质微细粒包裹体及其它岩浆 混合作用标志^[45]。前人在不同地段从不同的角度 对冈底斯带花岗岩类进行了系统的研究工作,取得 了一大批重要的研究成果^[6-22],但是针对曲水岩体 依然缺乏精确的年代学和系统的地球化学研究。 笔者在近年来开展"西藏贡嘎地区矿产远景调查" (2008~2010)项目过程中,在翔实的野外地质调查 基础上,重新厘定了冈底斯东段南缘曲水杂岩体花 岗岩的分布范围与岩石类型,并对主要的岩石类型进行了 LA-ICP-MS 锆石 U-Pb 同位素年代学和岩石地球化学研究,试图精细地揭示曲水杂岩体的形成时代,探讨其成因及构造意义。

1 地质背景和样品描述

1.1 地质背景

曲水杂岩体位于拉萨市西约 40km 的曲水县 – 昌果乡一带,面积约 388km²,呈近东西向不规则条 带状分布于雅鲁藏布江以北(图 1b),属于冈底斯花 岗岩带南亚带^[1-2]。杂岩体与围岩呈侵入接触,接 触界线为不规则港湾状。围岩为麻木下组、比马 组、楚木龙组、塔克那组和典中组地层。杂岩体的 岩石类型由花岗闪长岩、石英闪长岩、石英二长岩、 二长花岗岩等组成,其中二长花岗岩是主体岩石。 从空间分布上看,杂岩体的南部以中粗粒黑云二长 花岗岩、中细粒石英闪长岩为主,中部以中 – 中细 粒花岗闪长岩为主,北部以中粗粒二长花岗

收稿日期: 2020-03-12: 改回日期: 2020-05-19

作者简介:次琼(1972-),男,高级工程师,从事区域地质调查与矿床勘查工作。E-mail:346755881@qq.com

资助项目:中国地调局"西藏贡嘎地区矿产远景调查"青藏专项(1212010818031)



图 1 曲水杂岩体地质简图 Fig. 1 Simplified geological map of the Quxu granitic complex

岩为主。根据岩浆侵入序次和空间分布情况,可进 一步解体为晚白垩世则余中粗粒黑云二长花岗岩 和留琼中细粒石英闪长岩、古新世库仁中 - 细粒黑 云角闪花岗闪长岩和陆康中 - 细粒角闪花岗闪长 岩、始新世金珠村细中粒黑云石英二长闪长岩、孔 洞朗中粗粒似斑状黑云角闪二长花岗岩、哈热萨中 细粒黑云二长花岗岩、结蒲林中粒黑云二长花岗岩 和科木细 - 中粒角闪黑云花岗闪长岩等9个侵入 岩体。

晚白垩世则余中粗粒黑云二长花岗岩体和留 琼中细粒石英闪长岩体出露面积约8.7km²,侵入于 桑日群麻木下组和比马组地层之中,被始新世花岗 闪长岩侵入(图2a)。古新世库仁中-细粒黑云角 闪花岗闪长岩面积约35.4km²,侵入于比马组、楚木 龙组(图2b)及塔克那组地层之中,被晚期始新世哈 热萨中细粒黑云二长花岗岩侵入。始新世花岗岩 分布范围广,面积约343.6km²,岩石类型复杂,以含 大量的暗色镁铁质微细粒包裹体及其它岩浆混合 作用标志为特征,构成了曲水杂岩体的主体,也是 冈底斯东段中酸性侵入岩带的重要组成部分。根 据岩浆侵入序次,由早到晚进一步划分为孔洞朗中 粗粒似斑状黑云角闪二长花岗岩(图2c)、金珠村细 中粒黑云石英二长闪长岩、哈热萨中细粒黑云二长 花岗岩、科木细 - 中粒角闪黑云花岗闪长岩和结蒲 林中粒黑云二长花岗岩(图 2d)。始新世岩体之间 呈脉动侵入接触(图 2e,f),并侵入于早期的晚白垩 世留琼岩体(图 2a)、古新世库仁岩体和围岩地层 中,可见围岩比马组安山岩捕虏体(图 2g,2h)。

1.2 样品描述

对9件曲水花岗质杂岩体主要岩石类型样品进行了常量元素、微量元素分析和室内的薄片鉴定,对其中的8件样品进行了锆石 LA-ICP-MS U-Pb 定年。测试样品的岩石名称、岩性特征及采样位置见表1。

2 分析方法

2.1 主量、微量元素

主量、微量元素及稀土元素在自然资源部武汉 矿产资源监督检测中心测定,选择无脉体、无蚀变 的新鲜样品,首先将样品粗碎至直径 3cm 左右,挑 选新鲜的样品碎块,细碎至 200 目以下,然后分析其 主量元素和微量元素含量。主量元素除 Fe²⁺用化 学方法测定外,其它元素采用 XRF 方法测定,分析 精度优于 1%。稀土和微量元素用 ICP-MS 方法测 定,检测限低于 0.5×10°,相对标准偏差小于 5%。



图 2 曲水杂岩体花岗岩野外露头及显微结构特征

a. 留琼岩体与科木岩体侵入接触;b. 库仁岩体侵入于楚木龙组地层中;c. 孔洞朗岩体似斑状结构;d. 结蒲林中粒黑云二长花岗岩(50×(+))格子双晶(上部)和卡氏双晶(中部);e. 金珠村岩体与科木岩体侵入接触;f. 哈热萨岩体与科木岩体脉动侵入接触;g. 结蒲林岩体中的 比马组安山岩捕虏体;h. 科木岩体中的比马组安山岩捕虏体;δoK₂LQ-留琼石英闪长岩体;ψγδK₂KR-库仁黑云角闪花岗闪长岩体;βηγE₂Kd-孔洞朗似斑状黑云角闪二长花岗岩体;ηδoE₂J-金珠村黑云石英二长闪长岩体;ψηγE₂H-哈热萨黑云二长花岗岩体;βγδE₂K-科木角闪黑云花岗 闪长岩体;βηγE₂JP-结蒲林中粒黑云二长花岗岩体;K₁b-比马组;K₁ch-楚木龙组。

Fig. 2 Outcrop photographs and microstructures of the Quxu granitic complex

	Table 1 Locations of samples from the Quxu granitic complex Tibet								
样品号	岩石名称	岩体	采样位置	岩性简述					
D0264-1	中粗粒黑云二长花岗岩	则余	91°13′51. 4″E 29°19′7. 2″N	斜长石 25~30%,石英 20~25%,钾长石 25~30%,为微斜-微纹长石, 黑云母 3~5%,角闪石 1~2%,磁铁矿 2~3%。					
D0686-1	中细粒石英闪长岩	留琼	90°53′5. 4″E 29°20′5. 7″N	斜长石 65%,为中-更长石,可能以更长石为主,有大的晶体呈似斑晶, 隐约可见环带构造,石英 5%,角闪石及黑云母占 30%,两者含量相近。					
P5-4	黑云角闪花岗闪长岩	库仁	91°09′36. 8″E 29°24′33. 7″N	斜长石 55%,为中长石,石英 23%,钾长石 ≤5%,为微斜长石,暗色矿物 ≤20%。					
D0904-1	角闪花岗闪长岩	陆康	90°48′5. 3″E 29°19′46. 7″N	斜长石 60%,更长石为主,石英 15%,角闪石 15%,黑云母 < 5%,于角闪 石边部伴生,为不规则叶片状。					
D1017-1	黑云石英二长闪长岩	金珠村	90°45′21. 4″E 29°21′47. 2″N	斜长石 50~55%, 钾长石 10~15%, 微斜-微纹长石, 石英含量 <5%, 黑 云母含量 10~15%, 磁铁矿 1~2%, 方解石呈自形粒状集合体沿裂隙 充填。					
D0495-1	似斑状黑云角闪 二长花岗岩	孔洞朗	90°57′24. 7″E 29°27′27. 1″N	斜长石 30%,为中长-更长石,钾长石 45%,为微纹长石,有巨斑状似斑晶,粒径可达 15×11mm,具卡式双晶,石英 20%,角闪石-黑云母 5%。					
D0938-1	黑云二长花岗岩	哈热萨	90°02′4. 2″E 29°21′43. 7″N	斜长石 30~35%, 钾长石 25~30%, 为粗大板状微斜-微纹长石, 石英 20~25%, 黑云母 3~5%, 磁铁矿约 1%, 方解石 1~2%。					
D0573-1	黑云母二长花岗岩	结蒲林	90°55′43. 2″E 29°24′28. 2″N	斜长石 40%,为中长石,钾长石 35%,为条纹长石,石英 20%,黑云母 5%,角闪石少见。					
D1009-1	角闪黑云花岗闪长岩	科木	90°49′3.0″E 29°22′56.6″N	斜长石 50~55% 、钾长石 5~8%、石英 20~25% 、黑云母 3~5% 、角闪石 3~5%、磁铁矿 2~3% 及少量的方解石磷灰石等。					

表1 西藏曲水杂岩体花岗岩样品概况

表 2 曲水杂岩体主量元素 $(w_{\rm B}/\%)$ 和微量、稀土元素 $(w_{\rm B}/10^6)$ 分析结果

Table2 Analysis results of major elements ($W_{\rm B}/\%$), trace elements and rare earth elements ($W_{\rm B}/10^6$) for the Quxu granitic complex

地质年代	晚白	垩世	古	新世			始新世		
岩体名称	则余	留琼	库仁	陆康	金珠村	孔洞朗	哈热萨	结蒲林	科木
样号	D0264-1	D0686-1	P5-4	D0904-1	D1017-1	D0495-1	D0938-1	D0573-1	D1009-1
SiO_2	70.93	59.32	62.49	66.1	61.26	68.52	69.16	67.8	66.86
TiO_2	0.27	0.83	0. 57	0.44	0.58	0.41	0.32	0.42	0.45
Al_2O_3	14. 59	16.9	16.39	16.06	17.35	14.76	15.08	15.31	15.49
$\mathrm{Fe}_2\mathrm{O}_3$	1.15	2.54	2.59	1.93	2.37	1.64	1.41	1.48	1.93
FeO	1.07	4	2.53	1.83	2.75	1.8	1.35	1.4	1.57
MnO	0.04	0.11	0.1	0.09	0.09	0.06	0.06	0.05	0.07
MgO	0.83	3	2.36	1.55	2.3	1.26	1.14	1.2	1.5
CaO	2.48	5.73	5.14	3.95	4.93	3.17	2.59	2.78	3.39
Na_2O	3.78	3.61	3.18	4.08	4.05	3.15	3.92	3.69	3.92
$K_2 O$	3.81	2.51	2.17	2.74	2.96	3.97	3.7	4.64	3. 57
P_2O_5	0.08	0. 22	0.15	0.16	0.2	0.1	0.14	0.2	0.16
CO_2	0.29	0.08	0.41	0.14	0.16	0.06	0.08	0.04	0.12
$\rm H_2O^+$	0.48	0. 93	1.73	0.69	0.73	0.9	0.81	0.59	0.72
H_2O^-	0.2	0. 24	0.32	0.25	0.31	0.2	0.24	0.26	0.13
总量	100	100. 02	100.13	100.01	100.04	100	100	99.86	99.88
A/CNK	1	0.886	0.968	0.953	0.921	0.968	0.995	0.948	0. 94
$Mg^{\#}$	0.7	0. 82	0.87	0.76	0.83	0.67	0.74	0.79	0. 79
σ	2.06	2.29	1.47	2.01	2.69	1.99	2.22	2.8	2.35
La	21.32	21.98	15.72	27.8	20.88	22.36	41.03	59.42	33.79
Ce	36.19	45.28	29.71	52.62	42.5	42.15	68.97	105.6	58.76
Pr	4.16	6.3	3.71	6.01	5.79	5.57	7.83	11.57	6.86
Nd	13.96	22. 52	14.49	22.77	20.7	17.84	25.01	37.66	22. 82
Sm	2.39	4.71	3.1	3.96	3.88	3.3	3.81	5.96	3.8
Eu	0.67	1.21	0.96	0.97	1.13	0.79	0.95	1.19	0.9
Gd	1.74	4.14	2.75	2.87	3.06	2.76	2.54	3.77	2.55
Tb	0.26	0.65	0.44	0.42	0.48	0.43	0.37	0.52	0.36
Dy	1.39	3.27	2.51	2.11	2.61	2.4	1.75	2.29	1.77
Но	0.28	0.66	0.54	0.45	0.55	0.54	0.35	0.45	0.39
Er	0.77	1.78	1.5	1.12	1.28	1.51	0.84	1.03	1.01
Tm	0.13	0.27	0.25	0.19	0.21	0.25	0.13	0.17	0.16
Yb	0.78	1.76	1.54	1.16	1.38	1.66	0.81	1.01	0. 99
Lu	0.13	0. 28	0.26	0.19	0.24	0.28	0.14	0.17	0.17
Y	6.92	16.62	13.9	10.22	20.88	13.71	7.71	10.54	8.71
ΣREE	91.09	131.43	91.38	132.86	116. 79	115.55	162. 24	241.35	143.04
La/Yb	18.44	8.42	6.88	16.16	10.2	9.08	34.11	39.69	23
δΕυ	0.96	0.82	0.98	0.84	0.97	0.78	0.87	0.72	0.83
Rb	113	84. 9	46.7	74.2	68.2	109	108	297	61.7
Sr	498	587	459	660	718	365	538	576	657
Zr	95. 2	16. 62	113	128	12.1	145	121	194	153
Nb	6.02	167	5.22	7.4	175	7.03	9.13	15.5	7.79
Th	10. 2	7.66	4.35	12.4	5.92	19. 1	32. 1	62.4	15.7
Pb	16.5	9.87	13.6	22.9	7.14	24	19. 2	71.2	20.8
Ga	16.7	17.9	18.3	21	12.9	16.4	17.8	20.4	20.9

续表2									
地质年代	晚白	垩世	古	新世			始新世		
岩体名称	则余	留琼	库仁	陆康	金珠村	孔洞朗	哈热萨	结蒲林	科木
Zn	19. 9	21.2	61.3	52.2	22	42.8	37.7	45.3	45.1
Cu	5.5	83.2	16.6	11.1	65.7	4.48	15.4	58.7	10.3
Ni	3.67	46.6	8.2	5.56	30. 8	4.44	5.77	8.13	7.93
V	39.8	15	98.9	59.1	8.05	58.5	44.4	46.2	61.8
Cr	3.4	129	17.8	11.5	91.1	10.5	8.5	13.9	12.7
Hf	3.5	23.3	3.3	4.5	23. 2	4.6	4	7.2	4.8
\mathbf{Sc}	3.65	5.2	13.7	7.27	5.2	7.49	4.19	5.19	6.62
Та	0.86	14.8	0.49	0.64	11.6	0.72	0.87	1.59	0.66
Co	5.19	0.63	16.5	10.5	0.45	9.27	7.46	7.74	10.5
U	2.86	23	1.02	3.02	15.5	2.48	4.3	11.7	2.66
Ba	486	2.41	488	614	1.83	576	801	768	709
Sr/Y	72	35	33	65	34	27	70	55	75

2.2 锆石 U-Pb 定年

锆石激光剥蚀等离子体质谱仪同位素分析在 中国地质大学地质过程与矿产资源国家重点实验 室完成,采用了锆石 U-Pb 定年和微量元素同时测 定的分析方法。实验所采用的激光束斑直径 32μm,实验中采用 He 作为剥蚀物质的载气,锆石 U-Pb 年代学计算 91500 作为同位素分馏校正的外 标。微量元素数据处理采样 NIST610 作为内标,Si 作为内标的方法完成。数据处理采用 ICPMSDataCa (Liu et al.,2009)程序,利用 Andersen et al.(2002) 方法对普通 Pb 进行了校正,并采用 ISOPLOT 程序 (Ludwig, 2001)进行锆石加权平均年龄计算及谐和 图的绘制。

3 测试结果

3.1 主量元素

曲水杂岩体主量元素分析结果(表 2)显示,花 岗岩体的SiO₂质量分数为59.32%~70.93%,Al₂O₃ 为14.59%~17.35%,CaO介于2.48%~5.73%, K₂O为2.17%~4.64%,Na₂O为3.15%~4.08%, MgO为0.83%~3%,FeO为1.07%~4%,Fe₂O₃为 1.15%~2.59%,Mg[#][100×Mg²⁺/(Mg²⁺+Fe²⁺)] 变化较大(67~87),里特曼指数(σ)为1.47~2.8, 岩石属钙碱性岩类。在SiO₂-K₂O图上,曲水杂岩体 花岗岩均属于钙碱性系列-高钾钙碱性系列(图 3a)。铝饱和指数A/CNK为0.886~1,在A/CNK-A/ NK图上,曲水杂岩体花岗岩均属于准铝质(图3b)。

3.2 微量元素特征

曲水杂岩体的微量元素分析结果(表 2)显示, 岩体的稀土总量(ΣREE)变化范围较大(91.09~ 241.35×10⁶),在经球粒陨石标准化的稀土元素配 分模式图(图4a)上总体表现为轻稀土富集程度不 同的右倾斜型,其La/Yb比值为6.88~39.69,铕负 异常(8Eu=0.72~0.98)均不明显。曲水杂岩花岗 岩体的大离子亲石元素 Rb、Ba的含量分别为(46.7 ~297)×10⁶和(1.83~801)×10⁶;高场强元素 Nb、Ta、Zr、Hf的含量分别为(5.22~175)×10⁶, (0.49~14.8)×10⁶,(12.1~194)×10⁶和(3.3~ 23.3)×10⁶;在经过原始地幔标准化后的微量元素 比值蛛网图(图4b)上,曲水杂岩体表现出 Rb、Th、U 等元素的正异常和 Ba、Ta等元素的负异常。

3.3 锆石 LA-ICP-MS U-Pb 年龄

曲水杂岩体的8件锆石样品呈灰色、灰褐色,部 分无色透明,自形程度较高,呈柱状-棱柱状,阴极 发光电子(CL)图像(图5)显示,锆石具清晰振荡环 带结构。

锆石 U-Pb 测试结果(表 3、表 4、表 5)显示,晚 白垩世花岗岩体 D0264-1(则余岩体)和 D0686-1 (留琼岩体)样品 Th/U 比值分别在 0.91 ~1.742 和 0.9637 ~1.4634 之间;古新世花岗岩体 P5-4(库仁 岩体)样品 Th/U 比值为 1.3758 ~2.0271;始新世花 岗岩体 D0495-1(孔洞朗岩体)锆石 Th/U 比值为 1.2502 ~2.0599,D1017-1(金珠村岩体)锆石 Th/U 比值为 0.7204 ~1.2878,D0938-2(哈热萨岩体)锆 石 Th/U 比值为 0.3721 ~0.9576,D1009-1(科木岩 体)锆石 Th/U 比值为 0.6433 ~9.6675,D0573-1(结 蒲林岩体)锆石 Th/U 比值为 0.8574 ~4.6186,均大 于 0.4,为典型的岩浆成因锆石^[23],锆石 U-Pb 年龄 可代表岩体的形成时间。

3

La



图 4 曲水杂岩体稀土元素配分模式图(a)和微量元素比值蛛网图(b)

Ce Pr Nd Sm Eu Gd Tb Dy Ho Er Tm Yb Lu

Fig. 4 Chondrite-normalized REE patterns (a) and primitive mantle-normalized trace element patterns (b) of the Quxu granitic complex

.

 ${\rm Sr}\,\,{\rm Sm}\,{\rm Hf}\,{\rm Zr}$

Eu Gd Tb Lu

RbBaTh U NdTaLa CePb



图 5 曲水杂岩体花岗岩锆石阴极发光电子图像 Fig. 5 Cathodoluminescence electron images of zircons from the Quxu granitic complex

则余岩体(D0264-1)测定了 18 颗锆石,²⁰⁶ Pb/²³⁸U 年龄在 92.0~98.8Ma 之间,在U-Pb 年龄 谐和图线上形成聚集束(图 6a),²⁰⁶ Pb/²³⁸U 加权平 均年龄为 95.2±1.0Ma(1σ,MSWD = 3.4);D0686-1 (留琼岩体)测定了 14 颗锆石,²⁰⁶ Pb/²³⁸U 年龄在 85.4~91Ma 之间,在U-Pb 年龄谐和线附近形成聚 集束(图 6b),²⁰⁶ Pb/²³⁸U 加权平均年龄为 88.5± 1.0Ma(1σ,MSWD = 1.7)。因此,则余岩体和留琼

岩体锆石 U-Pb 年龄为 88.5 ± 1.0 ~ 95.2 ± 1.0Ma, 形成于晚白垩世(K₂)时期。

P5-4(库仁岩体)测定了 18 颗锆石,在 U-Pb 年 龄谐和线附近形成聚集束(图 6c),²⁰⁶ Pb/²³⁸ U 年龄 在 61.9~67.8Ma,加权平均年龄为 65.2 ± 0.6Ma (1 σ ,MSWD = 2.4),表明其形成时代为古新世(E₁) 时期。

表 3	曲水杂岩体晚白垩世花岗岩锆石分析结果
-----	--------------------

Table3	Zircon analysis results of the Late	Cretaceous granite from	the Quxu complex
--------	-------------------------------------	-------------------------	------------------

样品号及	含量($\times 10^{-6}$)				同位素比值		年龄(Ma)
分析点号	Pb 7	ľh –	U	Ih∕ U	$^{207}\mathrm{Pb}/^{206}\mathrm{Pb}\pm1\sigma$	$^{207}\mathrm{Pb}/^{235}\mathrm{U}\pm1\sigma$	$^{206}\mathrm{Pb}/^{238}\mathrm{U}\pm1\sigma$	$^{206}\mathrm{Pb}/^{238}\mathrm{U}\pm1\sigma$
D0264-1					则余岩体加权平	均年龄 95.2 ± 1.0		
D0264-1-01	14. 471	623	724	1.23	0.048 ± 0.002	0.098 ± 0.004	0.015 ± 0.000	95.747 ± 0.957
D0264-1-02	19. 701	1036	893	0.91	0.048 ± 0.002	0.102 ± 0.004	0.015 ± 0.000	98.404 ± 1.058
D0264-1-03	12. 987	551	680	1.276	0.049 ± 0.002	0.099 ± 0.005	0.015 ± 0.000	92. 954 ± 0.982
D0264-1-04	9.515	353	504	1.477	0.047 ± 0.002	0.096 ± 0.004	0.015 ± 0.000	94.487 ± 1.052
D0264-1-05	9.133	308	493	1.664	0.052 ± 0.002	0.105 ± 0.005	0.015 ± 0.000	93. 57 ± 1. 209
D0264-1-06	12. 452	591	643	1.124	0.049 ± 0.002	0.096 ± 0.004	0.014 ± 0.000	92. 043 ± 0.968
D0264-1-07	9.071	350	481	1.414	0.049 ± 0.003	0.099 ± 0.006	0.015 ± 0.000	93.395 ± 1.051
D0264-1-08	11.166	470	591	1.301	0.047 ± 0.002	0.092 ± 0.004	0.014 ± 0.000	92. 112 ± 1. 073
D0264-1-09	10. 228	387	534	1.446	0.046 ± 0.002	0.093 ± 0.005	0.015 ± 0.000	95.275 ± 1.102
D0264-1-10	8.433	291	449	1.612	0.048 ± 0.002	0.099 ± 0.004	0.015 ± 0.000	96.384 ± 1.112
D0264-1-11	9. 793	438	496	1.165	0.045 ± 0.003	0.091 ± 0.005	0.015 ± 0.000	95.412 ± 1.035
D0264-1-12	10. 772	461	532	1.216	0.055 ± 0.003	0.116 ± 0.007	0.015 ± 0.000	96.887 ±1.114
D0264-1-13	9.413	355	493	1.437	0.049 ± 0.003	0. 1 ± 0.005	0.015 ± 0.000	96.159 ±1.219
D0264-1-14	12.114	461	633	1.422	0.05 ± 0.002	0.101 ± 0.004	0.015 ± 0.000	94. 733 ± 1. 033
D0264-1-15	8. 594	269	456	1.742	0.048 ± 0.002	0.101 ± 0.005	0.015 ± 0.000	98.774 ± 2.797
D0264-1-16	10. 295	345	544	1.642	0.044 ± 0.002	0.093 ± 0.005	0.015 ± 0.000	97.648 ± 1.143
D0264-1-17	10.411	379	528	1.431	0.051 ± 0.002	0.106 ± 0.005	0.015 ± 0.000	98.382 ± 1.06
D0264-1-18	10. 571	384	575	1. 544	0.047 ± 0.002	0.095 ± 0.005	0.015 ± 0.000	95. 263 ± 1. 26
D0686-1-01	4.07	235	221	0.9704	0.0623 ± 0.0046	0. 1078 ± 0.0058	0.0134 ± 0.0002	85.9±1.5
D0686-1-02	4.85	276	268	1.0065	0.0556 ± 0.0027	0. 1014 ± 0.0047	0.0135 ± 0.0002	86.3 ± 1.3
D0686-1-03	5.68	313	304	1.0019	0.0555 ± 0.0033	0. 1056 ± 0.0067	0.0138 ± 0.0002	88.4 ± 1.2
D0686-1-04	3.8	183	223	1.2579	0.0582 ± 0.0033	0.1062 ± 0.0062	0.0133 ± 0.0002	85.4 ± 1.4
D0686-1-05	4.41	242	240	1.0283	0.0618 ± 0.0041	0. 1118 ± 0.0066	0.0137 ± 0.0002	87.8 ± 1.5
D0686-1-06	5.05	280	274	1.0116	0.0538 ± 0.0033	0. 1021 ± 0.0059	0.014 ± 0.0002	89.8 ± 1.3
D0686-1-07	3.99	218	220	1.0555	$0.\ 0578\ \pm 0.\ 0037$	0. 1079 ± 0.0069	0.0137 ± 0.0002	88 ± 1.5
D0686-1-08	4. 53	190	269	1.4634	0.0509 ± 0.0031	0.0931 ± 0.0054	0.0135 ± 0.0002	86.7 ± 1.2
D0686-1-09	3.92	216	214	1.0313	0.0612 ± 0.0036	0. 1134 ± 0.0062	0.0137 ± 0.0003	88 ± 1.7
D0686-1-10	3.91	224	209	0.9637	0.059 ± 0.0031	0. 1121 ± 0.0057	0.0142 ± 0.0002	91 ± 1.4
D0686-1-11	6.73	285	391	1.4112	0.0566 ± 0.0029	0. 1084 ± 0.0054	0.014 ± 0.0002	89.8 ± 1.1
D0686-1-12	6.38	350	353	1.0409	0.0521 ± 0.0025	0. 1016 ± 0.0048	0.0141 ± 0.0002	90. 1 ± 1
D0686-1-13	4.45	258	249	0.9972	0.0587 ± 0.0034	0. 1098 ± 0.006	0.0139 ± 0.0002	88.9 ±1.4
D0686-1-14	3.57	211	198	0.9684	0.0644 ± 0.0042	0.1216 ± 0.0074	0.014 ± 0.0002	89.8 ± 1.5



图 6 曲水杂岩体花岗岩锆石 U-Pb 谐和图 Fig. 6 Zircon U-Pb concordia diagrams of the Quxu granitic complex

表 4	冈底斯岩带曲水杂岩体	古新世花岗岩锆石分	矿结果	

Table 4	Zircon analysis	results of t	the Paleocene	granite from	the Quxu	granitic comple	X
---------	-----------------	--------------	---------------	--------------	----------	-----------------	---

样品号及	含	量(×10	-6)			同位素比值		年龄(Ma)
分析点号	Pb	Th	U	Th⁄ U	$^{207}\mathrm{Pb}/^{206}\mathrm{Pb}\pm1\sigma$	$^{207}\mathrm{Pb}/^{235}\mathrm{U}\pm1\sigma$	$^{206} Pb/^{238} U \pm 1 \sigma$	$^{206}\mathrm{Pb}/^{238}\mathrm{U}\pm1\sigma$
P5-4					库仁岩体加权平	均年龄 65.2±0.6		
P5-4-01	2.86	176	210	1.376	0.0656 ± 0.0042	0.0898 ± 0.0053	0.0103 ± 0.0002	65.9 ± 1.3
P5-4-02	3.55	173	265	1.64	0.0654 ± 0.0037	0.0901 ± 0.0047	0.0103 ± 0.0002	65.8 ± 1.1
P5-4-03	2.47	114	200	1.838	0.0707 ± 0.0042	0.093 ± 0.0053	0.0098 ± 0.0002	62.7 ± 1.2
P5-4-04	5.38	241	435	1.94	0.0539 ± 0.0029	0.073 ± 0.004	0.0099 ± 0.0002	63.2 ± 0.8
P5-4-05	2.1	86.2	163	1.982	0.085 ± 0.0065	0. 1109 ± 0.007	0.01 ± 0.0002	64. 4 ± 1. 2
P5-4-06	3.4	142	261	1.914	0.0634 ± 0.0045	0.0865 ± 0.0057	0.0105 ± 0.0002	67.2 ± 1.2
P5-4-07	3.17	134	250	1.931	0.0541 ± 0.0033	0.0757 ± 0.0048	0.0101 ± 0.0002	64.9 ± 1.0
P5-4-08	1.95	80.2	152	1.973	0.0712 ± 0.0047	0.0955 ± 0.0061	0.0103 ± 0.0002	65.8 ± 1.5
P5-4-9	6.72	283	494	1.98	0.0531 ± 0.003	0.0763 ± 0.0042	0.0105 ± 0.0002	67.3 ± 1.0
P5-4-10	3.4	161	275	1.843	0.0638 ± 0.0043	0.0829 ± 0.0053	0.0097 ± 0.0002	61.9 ± 1.1
P5-4-11	3. 59	167	267	1.73	0.0652 ± 0.0039	0.0916 ± 0.0054	0.0105 ± 0.0002	67. 2 ± 1. 1
P5-4-12	3.29	143	253	1.846	0.0659 ± 0.0066	0.0922 ± 0.0101	0.0103 ± 0.0002	66 ± 1. 1
P5-4-13	2.52	92.6	180	2.027	0.0879 ± 0.0061	0. 1221 ± 0.0073	0.0106 ± 0.0002	67.8 ± 1.3
P5-4-14	3.12	124	233	1.943	0.0597 ± 0.0042	0.0824 ± 0.0053	0.0104 ± 0.0002	66. 5 ± 1. 2
P5-4-15	2.44	106	191	1.903	0.076 ± 0.0057	0. 1021 ± 0.0068	0.0101 ± 0.0002	64. 5 ± 1. 3
P5-4-16	3.63	185	281	1.585	0.0607 ± 0.0041	0.0843 ± 0.0053	0.0101 ± 0.0002	64.9 ± 1.0
P5-4-17	2.78	125	222	1.86	0.0704 ± 0.0048	0.0936 ± 0.006	0.0098 ± 0.0002	62.8 ± 1.1
P5-4-18	3.12	152	239	1.703	0.0553 ± 0.0034	0.0774 ± 0.005	0.0103 ± 0.0002	65.8 ± 1.2

			•		0	•	0 1	
样品号及	含	量(×10 ⁻	-6)			同位素比值		年龄(Ma)
分析点号	Pb	Th	U	Th∕ U	$^{207}\mathrm{Pb}/^{206}\mathrm{Pb}\pm1\sigma$	$^{207}\mathrm{Pb}/^{235}\mathrm{U}\pm1\sigma$	$^{206}\mathrm{Pb}/^{238}\mathrm{U}\pm1\sigma$	$^{206}\mathrm{Pb}/$ $^{238}\mathrm{U}\pm1\sigma$
D0495 - 1					孔洞朗岩体加权	マ平均年龄 48.5±0.	5	
D0495-1-01	7.62	632	791	1. 3185	0.0446 ± 0.005	0.0454 ± 0.0051	0.0075 ± 0.0003	47.9 ± 1.6
D0495-1-02	5.62	350	636	1.8886	0.0517 ± 0.0045	0.0514 ± 0.0045	0.0073 ± 0.0002	46.8 ± 1.3
D0495-1-03	3.86	240	391	1.7003	0.0636 ± 0.0043	0.0652 ± 0.0042	0.0078 ± 0.0001	49.8 ±0.8
D0495-1-04	5.68	359	578	1.6775	0.0535 ± 0.0028	0.057 ± 0.0028	0.0079 ± 0.0001	50. 4 ± 0.8
D0495-1-05	8.97	760	912	1.2502	0.0542 ± 0.0025	0.0557 ± 0.0026	0.0075 ± 0.0001	47.9 ± 0.5
D0495-1-06	4.15	231	455	2.0599	0.0585 ± 0.0038	0.0594 ± 0.0037	0.0075 ± 0.0001	48.3 ± 0.7
D0495-1-07	4.72	284	513	1.8884	0.0554 ± 0.0034	0.0553 ± 0.0031	0.0074 ± 0.0001	47.7 ± 0.7
D0495-1-08	4.43	282	460	1.6901	0.0583 ± 0.0037	0.061 ± 0.0039	0.0077 ± 0.0001	49.5 ± 0.8
D0495-1-09	7.71	594	807	1.4233	0.0492 ± 0.0027	0.0502 ± 0.0027	0.0075 ± 0.0001	47.9 ± 0.6
D0495-1-10	8.9	643	928	1. 5057	0.047 ± 0.0024	0.0496 ± 0.0025	0.0077 ± 0.0001	49.4 ± 0.6
D0495-1-11	7.24	535	773	1. 4984	0.0524 ± 0.0028	0.0525 ± 0.0027	0.0073 ± 0.0001	47.1 ± 0.6
D0495-1-12	5.06	337	542	1.6595	0.0508 ± 0.0034	0.0519 ± 0.0034	0.0076 ± 0.0001	48.5 ± 0.7
D0495-1-13	4.24	278	438	1.6305	0.0509 ± 0.0037	0.0532 ± 0.0037	0.0078 ± 0.0001	49.9 ± 0.8
D0495-1-14	7.52	636	771	1.2679	0.0529 ± 0.0025	0.0544 ± 0.0026	0.0075 ± 0.0001	48.4 ± 0.6
D0495-1-15	5.69	411	593	1.4882	0.0558 ± 0.0033	0.058 ± 0.0032	0.0077 ± 0.0001	49.3 ± 0.8
D0495-1-16	3.58	207	391	1.9577	0.0589 ± 0.0036	0.0594 ± 0.0036	0.0075 ± 0.0001	48.3 ±0.8
D1017-1					金珠村岩体加权	又平均年龄 48.1±0.	6	
D1017-1-01	13.14	1528	1242	0. 8433	0.0472 ± 0.002	0.0484 ± 0.002	0.0075 ± 0.0001	48 ± 0.5
D1017-1-02	2.01	185	205	1. 1519	0.0783 ± 0.0056	0.0751 ± 0.005	0.0073 ± 0.0001	47.1 ± 0.9
D1017-1-03	3.12	283	299	1.1004	0.072 ± 0.0048	0.0717 ± 0.0043	0.0077 ± 0.0002	49.2 ± 1
D1017-1-04	3.67	462	320	0. 7204	0.0559 ± 0.0032	0.0581 ± 0.0032	0.0077 ± 0.0001	49.2 ± 0.9
D1017-1-05	4.01	395	410	1.082	0.0568 ± 0.004	0.056 ± 0.0038	0.0073 ± 0.0001	47.1 ± 0.7
D1017-1-06	3.07	304	304	1.0672	0.06 ± 0.0037	0.0593 ± 0.0035	0.0075 ± 0.0001	48.1 ±0.9
D1017-1-07	3	293	282	1.0281	0.0809 ± 0.0058	$0.\ 0829 \pm 0.\ 0065$	0.0076 ± 0.0002	48.8 ± 1.1
D1017-1-08	2.74	252	276	1.1332	0.0731 ± 0.0051	0.0735 ± 0.0053	0.0075 ± 0.0002	48 ± 1.0
D1017-1-09	4.59	434	472	1. 1333	0.0529 ± 0.0032	0.0518 ± 0.003	0.0073 ± 0.0001	46.8 ± 0.8
D1017-1-10(幔)	4.89	525	473	0. 9365	0.0591 ± 0.0032	0.058 ± 0.003	0.0073 ± 0.0001	46. 9 ± 0.7
D1017-1-11(核)	23.6	3181	1920	0.97	0.0734 ± 0.003	0.079 ± 0.0033	0.0078 ± 0.0001	49.8 ± 0.6
D1017-1-12	4.91	462	494	1.1065	0.0578 ± 0.0034	0.0569 ± 0.003	0.0074 ± 0.0001	47.7 ± 0.8
D1017-1-13	2.81	305	273	0. 9511	0.0732 ± 0.0058	0.0712 ± 0.0049	0.0073 ± 0.0002	47. 2 ± 1.0
D1017-1-14	3.46	276	347	1.2878	0.0669 ± 0.0043	0.068 ± 0.0042	0.0076 ± 0.0001	48.9 ± 0.9
D0938-2					哈热萨岩体加权	又平均年龄 45.7±0.	4	
D0938-2-01	5.18	635	514	0. 8451	0.0497 ± 0.003	0.0485 ± 0.0028	0.0072 ± 0.0001	46 ± 0.6
D0938-2-02	9.47	1526	781	0. 5329	0.0544 ± 0.0028	$0.\ 0546\ \pm 0.\ 0027$	0. 0074 ± 0.0001	47.4 ± 0.6
D0938-2-03	14.5	2730	1134	0. 4413	0.0493 ± 0.0023	0.0481 ± 0.0021	0.0071 ± 0.0001	45.8 ±0.5
D0938-2-04	10.96	1455	1066	0.7707	0.0466 ± 0.002	0.0449 ± 0.0019	0.0071 ± 0.0001	45.4 ± 0.5
D0938-2-05	5.44	880	466	0. 5572	0.054 ± 0.0034	$0.\ 0537\ \pm 0.\ 0037$	0.0072 ± 0.0001	46 ± 0.8
D0938-2-06	5.05	605	510	0. 8837	0.0509 ± 0.0031	0.0486 ± 0.0029	0.007 ± 0.0001	45 ± 0.7
D0938-2-07	6.36	833	615	0.772	$0.\ 0459\ \pm 0.\ 0027$	$0.\ 0459\ \pm 0.\ 0027$	0.0073 ± 0.0001	46. 7 ± 0.69
D0938-2-08	4.92	567	510	0. 9398	0.062 ± 0.0033	0.0585 ± 0.003	0.007 ± 0.0001	45 ± 0.7
D0938-2-09	5.19	716	495	0. 7204	0.055 ± 0.0032	0.051 ± 0.0027	0.0069 ± 0.0001	44. 5 ± 0.7
D0938-2-10	6, 38	959	566	0,6126	0.0507 ± 0.0029	0.0502 ± 0.0028	0.0072 ± 0.0001	46.4 ± 0.7

表 5 曲水杂岩体始新世花岗岩体锆石分析结果

 Table 5
 Zircon analysis results of the Eocene granite from the Quxu granitic complex

续表5

样息早及	今	昰(×10 ⁻	-6)			同位麦比值		年龄(Ma)
住田 与 及 分析 占 是	Dh) 	Th⁄U ·	207 Dh /206 Dh + 1 -	印尼东口直 207 DL /235 U + 1 -	206 DL /238 U + 1 -	$\frac{206}{206}$ Db $(\frac{238}{201}$ U $+ 1.7$
D0938 2 11	9.21	15/18	761	0.5142	$PD/PD \pm 10$ 0.0518 ± 0.0024	0.0502 ± 0.0023	$PB = 0.0071 \pm 0.0001$	$\frac{1}{45}5 \pm 0.5$
D0938-2-11 D0938-2-12	9.21 4.3	529	420	0. 8273	0.0518 ± 0.0024	0.0502 ± 0.0023	0.0071 ± 0.0001	45.3 ± 0.3
D0938-2-12	20.5	4230	1476	0.3721	0.0455 ± 0.0019	0.0347 ± 0.0032 0.0451 ± 0.0019	0.0071 ± 0.0001	46.3 ± 0.48
D0938-2-14	5.86	950	498	0. 5462	0.0503 ± 0.0029	0.0487 ± 0.0028	0.0072 ± 0.0001	45.3 ± 0.6
D0938-2-15	5 81	876	515	0.6102	0.055 ± 0.002	0.0543 ± 0.0020	0.0073 ± 0.0001	46.9 ± 0.7
D0938-2-16	3, 25	395	323	0. 8532	0.0619 ± 0.0042	0.0584 ± 0.0037	0.007 ± 0.0001	44.9 ± 0.8
D0938-2-17	4.64	606	464	0. 7956	0.0472 ± 0.003	0.0445 ± 0.0028	0.0069 ± 0.0001	44.5 ± 0.6
D0938-2-18	7.39	993	702	0.7359	0.0504 ± 0.0024	0.0479 ± 0.0022	0.007 ± 0.0001	45 ± 0.6
D0938-2-19	5.5	619	568	0.9576	0.0553 ± 0.0034	0.0508 ± 0.003	0.0069 ± 0.0001	44.1 ±0.6
D0938-2-20	11.63	2045	871	0. 4477	0.0692 ± 0.004	0.071 ± 0.0045	0.0073 ± 0.0001	46.9±0.6
D0938-2-21	16.3	2860	1332	0.5162	0.0465 ± 0.0023	0.0461 ± 0.0023	0.0073 ± 0.0001	46.7 ±0.8
D1009-1					科木岩体加权	平均年龄 45.0 ±0.6	j.	
D1009-1-01	1.56	142	150	1.1033	0.0884 ± 0.006	0.0814 ± 0.0048	0.0074 ± 0.0002	47.6 ± 1.3
D1009-1-02	5.06	714	455	0. 6964	0.061 ± 0.0036	0.0586 ± 0.0032	0.0071 ± 0.0001	45.5 ±0.6
D1009-1-03	3.79	520	351	0. 7002	0.0608 ± 0.0038	0.0569 ± 0.0033	0.007 ± 0.0001	44.9 ±0.8
D1009-1-04	5.19	636	507	0. 828	0.0591 ± 0.0037	0.055 ± 0.0032	0.007 ± 0.0001	44.9 ±0.7
D1009-1-05	2.73	300	273	0. 9658	0.0788 ± 0.0053	0.073 ± 0.0048	0.0068 ± 0.0001	43.6 ±0.8
D1009-1-06	2.22	312	200	0. 8978	0.088 ± 0.0075	0.0859 ± 0.0061	0.0074 ± 0.0002	47.6 ± 1.3
D1009-1-07	2.93	313	272	0. 9047	0.069 ± 0.0053	0.0661 ± 0.0045	0.0073 ± 0.0001	46.7±0.9
D1009-1-08	2.77	309	276	0. 9316	0.0682 ± 0.005	0.0615 ± 0.0041	0.0069 ± 0.0001	44.6±0.9
D1009-1-09	3.75	402	354	0. 9076	0.0657 ± 0.0042	0.0643 ± 0.0035	0.0074 ± 0.0001	47.3 ±0.9
D1009-1-10	2.9	470	274	0. 6433	0.0779 ± 0.006	0.0691 ± 0.0049	0.0067 ± 0.0002	42.8 ± 1.1
D1009-1-11	2.97	324	294	0. 951	0.0669 ± 0.0052	0.0631 ± 0.0048	0.007 ± 0.0001	44.9 ± 0.8
D1009-1-12	5.55	648	557	0. 8989	0.0532 ± 0.0032	0.0498 ± 0.003	0.0069 ± 0.0001	44. 1 ± 0. 6
D1009-1-13	5.95	102	782	8. 1016	0.0465 ± 0.0024	0.0442 ± 0.0022	0.007 ± 0.0001	44.9 ±0.6
D1009-1-14	2.01	195	214	1. 1393	0.0698 ± 0.0055	0.0635 ± 0.0044	0.007 ± 0.0001	45. 2 ± 1
D1009-1-15	7.28	115	957	9. 6675	0.0519 ± 0.0026	0.0492 ± 0.0024	0.0069 ± 0.0001	44.5 ±0.5
D1009-1-16	2.87	366	293	0. 8377	0.0714 ± 0.005	0.0652 ± 0.0041	0.0069 ± 0.0001	44.4 ± 0.8
D0573-1					结浦林岩体加权	又平均年龄 43.3 ±0.	7	
D0573-1-01	4.04	493	460	0. 9739	0.0586 ± 0.0032	0.0526 ± 0.0028	0.0065 ± 0.0001	42.1 ±0.6
D0573-1-02	5.21	630	552	0.89	0.0553 ± 0.0038	0.0525 ± 0.0032	0.0072 ± 0.0001	46 ± 0.8
D0573-1-03	3.45	460	382	0.866	0.06 ± 0.0046	0.0535 ± 0.0038	0.0067 ± 0.0001	43.2 ±0.9
D0573-1-04	3.43	477	387	0. 8574	0.0641 ± 0.0039	0.0552 ± 0.0031	0.0065 ± 0.0001	41.5 ±0.6
D0573-1-05	3.82	484	429	0. 9333	0.0581 ± 0.0036	0.052 ± 0.0032	0.0065 ± 0.0001	42. 1 ± 0. 7
D0573-1-06	14. 13	1293	1583	1.3109	0.0525 ± 0.0021	0.0514 ± 0.002	0.0071 ± 0.0001	45.8 ±0.6
D0573-1-07	5.25	623	592	0. 9927	0.0531 ± 0.0036	0.047 ± 0.0031	0.0065 ± 0.0001	41.6±0.6
D0573-1-08	15.77	1605	1733	1.1569	0.0581 ± 0.0024	0.0542 ± 0.0023	0.0067 ± 0.0001	43.2 ± 0.4
D0573-1-09	6.35	738	707	1.0031	0.0617 ± 0.0045	0.0571 ± 0.0052	0.0065 ± 0.0001	41.6 ±0.6
D0573-1-10	9.37	991	1005	1.0408	0.0503 ± 0.0026	0.0479 ± 0.0024	0.0069 ± 0.0001	44.5 ±0.6
D0573-1-11	5.6	591	592	1.0359	0.0529 ± 0.0033	0.0506 ± 0.0032	0.007 ± 0.0001	44.9 \pm 0.7
D0573-1-12	12.94	696	1607	2. 4252	0.0519 ± 0.002	0.0491 ± 0.0019	0.0069 ± 0.0001	44.3 ±0.5
D0573-1-13	6. 53	199	863	4. 6186	0.0498 ± 0.0024	0.0458 ± 0.0022	0.0067 ± 0.0001	43.2 ±0.5
D0573-1-14	3.54	449	387	0. 8959	0.0548 ± 0.0037	0.0483 ± 0.003	0.0066 ± 0.0001	42.3 ±0.8
D0573-1-15	18.11	1644	2065	1.8264	0.0512 ± 0.0018	0.0471 ± 0.0016	0.0067 ± 0.0001	43 ± 0.5
D0573-1-16	12.22	1157	1432	1, 2849	0.0484 ± 0.0021	0.0443 ± 0.0019	0.0066 ± 0.0001	42.7 \pm 0.5

D0495-1(孔洞朗岩体)测定了16颗锆石,锆石 测点在 U-Pb 年龄谐和线上形成集中的聚集束(图 6d),²⁰⁶Pb/²³⁸U加权平均年龄为48.5±0.5Ma(1σ; MSWD = 1.8); D1017-1(金珠村岩体)测定了13颗 锆石,锆石测点在 U-Pb 年龄谐和线附近形成集中 的聚集束,²⁰⁶Pb/²³⁸U加权平均年龄为48.1±0.6Ma (1σ; MSWD = 1.7); D0938-2(哈热萨岩体)测定 21 颗锆石,锆石测点在 U-Pb 年龄谐和线上形成集中 的聚集束(图 6e),²⁰⁶ Pb/²³⁸ U 加权平均年龄为 45.7 ±0.4Ma(1σ;MSWD = 2.0);D1009-1(科木岩体)测 定16颗锆石,锆石测点在U-Pb年龄谐和线附近形 成集中的聚集束,²⁰⁶ Pb/²³⁸ U 加权平均年龄为 45.0 ±0.6Ma(1σ);D0573-1(结蒲林岩体)测定16颗锆 石,锆石测点在 U-Pb 年龄谐和线附近形成集中的 聚集束(图 6f),²⁰⁶ Pb/²³⁸ U 加权平均年龄为 43.3 ± 0.7Ma(1σ; MSWD = 5.3)。因此, 曲水杂岩体始新 世花岗岩形成年龄为48.5±0.5~43.3±0.7Ma。

4 讨论

4.1 岩石成因

研究区晚白垩世和古新世花岗岩以中性 - 中

酸性钙碱性系列为主,为中铝类型,A/CNK小于 1.1,具有 I型花岗岩特征。始新世花岗岩以高钾钙 碱性系列为主,并出现钾玄岩系列,为偏铝 – 过铝 类型,具碰撞花岗岩特点。其中晚白垩世和古新世 花岗岩在(Y+Nb)-Rb 图解上(图7a),样品落在火 山弧花岗岩区,在 R₁-R₂图 7b 中全部落在板块碰撞 前的区域,指示岩浆为新特提斯洋北向俯冲的产 物^[3,2425]。而始新世花岗岩在(Y+Nb)-Rbl 图解 (图7a)中,样品主要落在同碰撞花岗岩区,少量落 在火山弧花岗岩区;在 R₁-R₂图解(图7b)中大部分 落在同碰撞花岗岩,并具同碰撞 – 碰撞抬升 – 造山 晚期的演化趋势,这些特征说明其形成于印度 – 亚 洲陆块碰撞构造环境^[13]。

岩石地球化学特征表明,曲水杂岩体晚白垩世 - 始新世花岗岩 Sm/Nd 比值 0.15~0.21,均小于地 壳比平均值 0.30,指示其源区应为地壳^[26]。Rb/Sr 值为 0.09~0.52,介于地幔平均值 0.03 和地壳平 均值 0.24 之间;Zr/Hf 值 0.52~34.24,接近幔源岩 浆的 Zr/Hf 平均值 36.3^[27],暗示岩浆源区有幔源物 质的加入。



Fig. 7 Rb-Y + Nb diagram and R_1 - R_2 diagram for intrusive rocks from the Quxu granitic complex

4.2 形成时代

前人对冈底斯带的构造 - 岩浆演化进行了较为深入的研究^[3,7,18-21]。纪伟强^[18]等(2009)将南冈 底斯岩浆活动划分为 3 个时期:(1)中生代时期 (205~152Ma,109~80Ma),岩浆为新特提斯洋北 向俯冲的产物;(2)古新世 - 始新世(65~41Ma), 岩浆作用与印度 - 欧亚板块碰撞密切相关;(3)渐 新世 - 中新世(33~13Ma),岩浆形成于碰撞后东西 向伸展背景。莫宣学和潘桂棠(2006)^[3]将青藏高 原构造 - 岩浆事件划分为碰撞前(>65Ma)、碰撞期 (65~45Ma)和后碰撞(<45Ma)三个阶段,认为三 个阶段在冈底斯岩浆岩带都产生了具有各自特点 的花岗岩构造 - 岩浆类型。

曲水杂岩体则余中粗粒黑云二长花岗岩 U-Pb 年龄为 95.2 ± 1.0Ma,留琼中细粒石英闪长岩 U-Pb 年龄为 88.5 ± 1.0Ma,库仁中 - 细粒黑云角闪花岗

闪长岩 U-Pb 年龄为 65.2 ±0.6Ma,表明三个岩体形 成于新特提斯洋北向俯冲作用时期。在(Y+Nb)-Rb 图解上(图 7a),样品落在火山弧花岗岩区;在 R₁-R₂图(图7b)中全部落在板块碰撞前的区域。因 此,曲水杂岩体晚白垩世与古新世花岗岩岩浆活动 与新特提斯洋板片北向俯冲的动力学背景有 关^[3,24-25]。孔洞朗中粗粒似斑状黑云角闪二长花岗 岩为48.5±0.5Ma,金珠村细中粒黑云石英二长闪 长岩为48.1±0.6 Ma,哈热萨中细粒黑云二长花岗 岩为45.7±0.4 Ma,科木细-中粒角闪黑云花岗闪 长岩为45.0±0.6 Ma,结蒲林中粒黑云二长花岗岩 43.3±0.7 Ma,表明岩体形成于印度-欧亚大陆碰 撞俯冲作用时期^[1-2];在(Y+Nb)-Rb图解上(图 7a),样品落在火山弧和同碰撞花岗岩区;在 R₁-R, 图(7b)中全部落在同碰撞和碰撞抬升区。因此,始 新世的岩浆活动与印度 - 欧亚板块的俯冲碰撞 有关^[24-25,28]。

综上所述,曲水杂岩体的花岗岩 LA-ICP-MS 锆石 U-Pb 定年结果给出了晚白垩世(95.2±1.0~ 88.5±1.0Ma)、古新世(65.2±0.6Ma)和始新世(48.5±0.5~43.3±0.7Ma)3期花岗岩的形成时期,与纪伟强^[18]等(2009)划分的南冈底斯岩浆活动时限相比较,除样品 P5-4(库仁岩体)的 LA-ICP-MS 锆石 U-Pb 年龄 65.2±0.6Ma 大于古新世—始新世(65~41Ma)而接近于 K/T 界线年龄(65.5Ma)^[29], 其余均在前述纪伟强所划分的三期岩浆活动时限范畴内,总体反映了冈底斯造山带俯冲(碰撞前)型花岗岩、同碰撞型花岗岩、后碰撞型花岗岩的构造岩浆组合演变规律,其构造演化受到新特提斯演化及印-亚大陆碰撞制约。

5 结论

(1) 冈底斯岩浆岩带曲水杂岩体花岗岩的锆石 LA-ICP-MS U-Pb 定年结果表明,该杂岩体晚白垩至 古近纪期间发生了中性 - 中酸性岩浆侵位活动,所 形成的花岗岩岩体结晶时代分别为 95.2 ± 1.0 ~ 88.5 ± 1.0Ma、65.2 ± 0.6Ma 和 48.5 ± 0.5 ~ 43.3 ± 0.7Ma,分别对应晚白垩世、古新世和始新世 3 个 时期。

(2)岩石地球化学结果表明,晚白垩世和古新 世花岗岩以中性 - 中酸性为主,属钙碱性系列,具 中铝特征,A/CNK小于1.1,属于I型花岗岩,是玄 武质下地壳部分熔融产物,并有少量幔源物质加 入,指示其形成于特提斯洋壳俯冲过程的岛弧构造 环境;始新世以高钾钙碱性系列为主,并出现钾玄 岩系列,具偏铝 – 过铝质特征,指示岩浆上侵过程 中遭受了不同程度的地壳物质混染,其形成于印度 – 欧亚板块强烈碰撞的构造环境。

(3)曲水杂岩体岩浆演化反映了冈底斯造山带 俯冲(碰撞前)型花岗岩 – 同碰撞型花岗岩 – 后碰 撞型花岗岩的构造岩浆演变序列,形成于新特提斯 洋板片北向俯冲及印度 – 欧亚板块碰撞构造。

感谢审稿专家对本文提出的宝贵修改意见。

参考文献:

- [1] 莫宣学,董国臣,赵志丹.等.西藏冈底斯带花岗岩的时空分布
 特征及地壳生长演化信息[J].高校地质学报,2005,11(3):
 281-290.
- [2] 潘桂棠,莫宣学,侯增谦,等.冈底斯造山带的时空结构及演化[J]. 岩石学报,2006,22(3):521-533.
- [3] 莫宣学,潘桂棠.从特提斯到青藏高原形成:构造 岩浆事件 的约束[J].地学前缘,2006,13(6):43-51.
- [4] 江万,莫宣学,赵崇贺,等. 青藏高原冈底斯花岗岩带花岗闪 长岩及其中岩石包体的岩石学特征[J]. 沉积与特提斯地质, 1998,2:94-99.
- [5] 董国臣,莫宣学,赵志丹,等. 冈底斯岩浆带中段岩浆混合作用:来自花岗杂岩的证据[J]. 岩石学报,2006,22(4):835-844.
- [6] 耿全如,潘桂棠,郑来林,等.论雅鲁藏布大峡谷地区冈底斯岛 弧花岗岩带[J].沉积与特提斯地质,2001,21 (2):16~22.
- [7] 莫宣学,赵志丹,邓晋福,等.印度-亚洲大陆主碰撞过程的火 山作用响应[J].地学前缘,2003,10(3):135-148.
- [8] 赵志丹,莫宣学,罗照华,等.印度-亚洲俯冲带结果:岩浆作用证据[J].地学前缘,2003,10(3):149-157.
- [9] 李光明,芮宗瑶.西藏冈底斯成矿带斑岩铜矿的成岩成矿年龄[J].大地构造与成矿学,2004,22(2):165-170.
- [10] 侯增谦,孟祥金,曲晓明,等.西藏冈底斯斑岩铜矿带埃达克 质斑岩含矿性:源岩相变及深部过程约束[J].矿床地质, 2005,24(2):108-121.
- [11] 赵志丹,莫宣学, Sebastien N.,等. 青藏高原拉萨地块碰撞后 超钾质岩石的时空分布及其意义[J]. 岩石学报, 2006, 22
 (4):787-794.
- [12] 侯增谦,莫宣学,高永丰,等.印度大陆与亚洲大陆早期碰撞
 过程与动力学模型——来自西藏冈底斯新生代火成岩证据
 [J].地质学报,2006,80(9):1233-1248.
- [13] 侯增谦,杨竹森,徐文艺,等.青藏高原碰撞造山带: I.主碰 撞造山成矿作用[J].矿床地质,2006,25(4):337-358.
- [14] 和钟铧,杨德明,王天武. 冈底斯带谷露区中新世花岗岩地球 化学特征及构造环境[J]. 吉林大学学报(地球科学版), 2007,37(1):31-37.

- [15] 莫宣学,赵志丹,周肃.印度 亚洲大陆碰撞的时限[J].地 质通报,2007,26(10):1240-1244.
- [16] 耿全如,郑来林,董翰,等. 冈底斯带东段鲁朗-墨脱地区中 新世花岗岩的地球化学、年代学及成因[J]. 地质通报, 2008,27(1):69-82.
- [17] 朱弟成,潘桂棠,王立全,等.西藏冈底斯带中生代岩浆岩的 时空分布和相关问题的讨论[J].地质通报,2008,27(9): 1535-1550.
- [18] 纪伟强,吴福元,等. 西藏南部冈底斯岩基花岗岩时代与岩石成因[J]. 地球科学. 2009, 39 (7):849~871.
- [19] 孟元库,许志琴,陈希节,等.藏南冈底斯中段谢通门始新世复式岩体锆石 U-Pb 年代学、Hf 同位素特征及其地质意义
 [J].大地构造与成矿学,2015,39(5):933-948.
- [20] 孟元库.藏南冈底斯中段南缘构造演化[D].北京:中国地质 科学院. 2016.
- [21] 杨震,姜华,杨明国,等. 冈底斯中段岗讲斑岩铜钼矿床锆石 U-Pb 和辉钼矿 Re-Os 年代学及其地质意义[J]. 地球科学, 2017,42(3):339-356.
- [22] 王健,魏启荣,次琼,等.西藏鸡公村钼矿区中酸性岩体的时代、岩石地球化学特征及构造背景[J].地学前缘,2018,25
 (6):152-164.

- [23] 吴元保,郑永飞. 锆石成因矿物学研究及其对 U-Pb 年龄解释的制约[J]. 科学通报,2004,49(15):1554-1569.
- [24] CHUNG S L, CHU M F, ZHANG Y. et al. Tibetan tecton-ic evolution inferred from spatial and temporal variations inposptcollisional magmatism [J]. Earth-Science Reviews, 2005, 68 (3):173-196.
- [25] MO XX, HOU Z Q, NIU Y L. et al. Mantle contributions to crustal thickening during continental collision: evidence from Cenozoic igneous rocks in southern Tibet [J]. Lithos, 2007, 96 (1):225-242.
- [26] 陈德潜,陈刚.实用稀土元素地球化学[M].北京:冶金工业 出版社,1990.
- [27] NIU Y. ChemInfrom abstract; Earth processes cause Zr-Hf and Nb-Ta fraction, but why and how [J]? Chem-inform, 2012, 43 (29):3587-3591.
- [28] JI W Q, WU F Y, CHUNG S L, et al. Zircon U-Pb geo-chronology and Hf isotopic constraints on petrogenesis of the Gangdese batholiths, southern Tibet[J]. Chemical Geology, 2009, 262 (3/ 4):229 - 245.
- [29] Gradstein F M, Ogg J G, Smith A G. A geologic time scale [M]. Cambridg:Cambridge University Press, 2004. 384.

Zircon U-Pb dating for the Quxu granitic complex in the Gangdise belt, Tibet, and its geological significance

CI Qiong¹, YONGZHONG Lada¹, AWANG Danzeng¹, CI Renji²

(1. No. 2 Geological Party of Tibet Bureau of Geological Survey, Lhasa 850000, Tibet, China; 2. No. 6 Geological Party of Tibet Bureau of Geological Survey, Lhasa 850000, Tibet, China)

Abstract: The Quxu granitic complex is located at the southern margin of the eastern Gangdise tectonic-magmatic belt. Magmatic activities of the Quxu granitic complex were closely related to the northward subduction of the Neotethys and the Indo-Asian collision. In this paper, a systematic study of LA-ICP-MS zircon U-Pb geochronology and petrochemistry have been carried out on the intermediate-acidic granites widely distributed in the Changguo village, east of Quxu county. The results show that the Quxu complex is characterized by three stages of granitoids with different ages and scales. The zircon U-Pb ages of LA-ICP-MS are 95.2 \pm 1.0 \sim 88.5 \pm 1.0Ma, 65.2 \pm 0.6Ma and 48.5 \pm 0.5 \sim 43.3 \pm 0.7Ma, respectively. The results of petrochemistry show that the late Cretaceous and Paleocene granites are mainly neutral to intermediate-acidic, calc-alkaline series, with the characteristics of medium aluminum, A/CNK less than 1.1, belonging to I-type granites, which are the products of partial melting of basaltic lower crust formed in the arc tectonic setting during the subduction of the Tethyan oceanic crust. The Eocene granites are mainly high-Kcalc-alkaline series as well as shoshonitic series and are metaluminous to peraluminous, which indicate that the magma was formed in the collisional setting of India-Eurasia plates and mixed with crustal materials at different degrees during the magma underplating processes.

Key words: zircon U-Pb dating; geological significance; the Quxu granitic complex; magmatic belt in the Gangdise; Tibet