

# 金口大峡谷地貌成因与旅游资源

罗成德

(乐山师范学院旅游学院, 四川 乐山 614004)

**摘 要:** 金口大峡谷位于大渡河下游, 主要支谷有 8 条, 皆以嶂谷地貌为特色。与大峡谷相邻的大瓦山(3 236 m)为我国最高的桌状山。这一区域以喀斯特地貌为主, 受新构造运动影响明显, 具有丰富的旅游地貌资源。

**关键词:** 大渡河; 金口大峡谷; 大瓦山; 喀斯特地貌。

**中图分类号:** P931

**文献标识码:** A

## 1 区域范围

大渡河下游(石棉以下)位于四川盆地西部边沿与横断山地过渡地带。大渡河横切山地形成三大峡谷, 它们依次是汉源峡、金口峡和峨边峡, 其中金口峡最为长大。它西起乌斯河附近, 东到金口河区的苦竹园, 全长 24.4 km。大渡河干流在此呈几字形弯曲, 两岸有羽状水系的多条支流汇入。从西向东, 顺次有鲁布沟、田坪沟、深溪沟、老昌沟、白熊沟、丁木沟、中坪溪、宝水溪等。它们都以嶂谷地貌为特色, 构成一个复杂的峡谷地貌系统。大渡河北岸有高大的桌状山——大瓦山, 它海拔 3 236 m, 是我国最高的桌状山。山北有以鱼池为代表的 5 个湖泊, 山西北有本区域最高峰——帽壳山(3 271 m), 山东有顺水河峡谷。上述金口大峡谷与大瓦山区域(以下简称区域)以峡谷地貌突出, 2002 年被批准为国家地质公园。本文从实际可开发条件出发, 界定区域范围: 北部基本以乐(山)西(昌)公路为界; 南从乌斯河向东沿分水线至苦竹园, 折往北经野鸡坪、王家山, 再向东北经挖断山、起风山至金口嶂与乐西公路相接。地跨四川的汉源、甘洛、金口河 3 县(区), 总面积 334.42 km<sup>2</sup> (其中汉源县 108.09 km<sup>2</sup>、甘洛县 58.37 km<sup>2</sup>、金口河区 167.96 km<sup>2</sup>)。地理位置处于 102°54′11″~103°7′7″E; 29°13′34″~29°25′41″N 间。

## 2 地貌类型与成因

区域内有多种成因类型地貌, 但以喀斯特地貌为主(图 1)。

### 2.1 广泛分布的喀斯特地貌

区域内的地层由前震旦系、震旦系、古生界和第四系组成。其中前震旦系厚度大于 6 000 m, 夹白云岩 500~900 m; 震旦系白云岩厚约 1 000 m; 古生界的碳酸盐类岩也厚约 1 000 m, 总计区域内的碳酸盐类岩厚度达 2 500~3 000 m<sup>[1]</sup>。它们广泛分布, 这是形成喀斯特地貌的物质基础。区域气候为中亚热带湿润性季风气候, 年平均气温 16~3℃, 年平均降水 825~1 800 mm。河谷气候近半湿润; 山顶为寒温带气候。由于较为湿热多雨, 对喀斯特地貌发育有利。大地构造方面, 区域位于上扬子地台的Ⅱ级构造单元峨眉断块部分。区域内构造的展布方向有 SN、EW、NE、NW 4 种主要方向。其中 SN 向的贝母山向斜、NW 向的大瓦山向斜, 较为宽展, 两翼地层倾角小, 构成的岩体稳定性强。这也是形成众多喀斯特峡谷、陡崖、高山的重要因素。构造方向还控制着喀斯特地貌的展布方向。区域的喀斯特地貌有以下类型。

#### 2.1.1 宏伟的喀斯特峡谷地貌

由于厚层碳酸盐类岩广布于区域内, 而且地层

收稿日期(Received date): 2003—10—10; 改回日期(Accepted): 2003—12—29。

基金项目(Foundation item): 四川省教育厅课题(Sa02—072)、乐山市项目(02RK203)。

作者简介(Biography): 罗成德(1930—), 男(汉族), 四川峨眉山市人, 教授, 主要从事旅游资源、丹霞地貌、灾害地理的研究。[LUO Cheng-de (1930—), male, Han Nationality, born in Emeishan City of Sichuan Province, professor. Mainly study on tourist resources, Danxia landform and hazard geography.]

倾角小, 经流水溶蚀、强烈侵蚀形成河流两岸崖壁陡峭、谷深远大于谷宽的嶂谷。其中不乏谷宽很窄的“一线天”。大渡河干流从乌斯河到苦竹园, 受构造控制, 沿 25°、105°、150° 等方向转折, 形成深 1 000 ~ 2 000 m 以上(最大深度 2 646 m), 长 24. 4 m 的大峡谷。它的深度大于长江三峡(1 000 m)和科罗拉

多大峡谷(2 133 m)。而且两岸有众多支谷, 形成一个复杂的峡谷系统(表 1)。此外, 区域东部尚有顺水河峡谷与野牛河峡谷。它们的长度分别为 7. 8 km 与 2. 5 km; 最大深度分别为 2 500 m 与 1 150 m。顺水河峡谷两岸尚有猫眼沟、岩桑沟、石笋沟等峡谷。

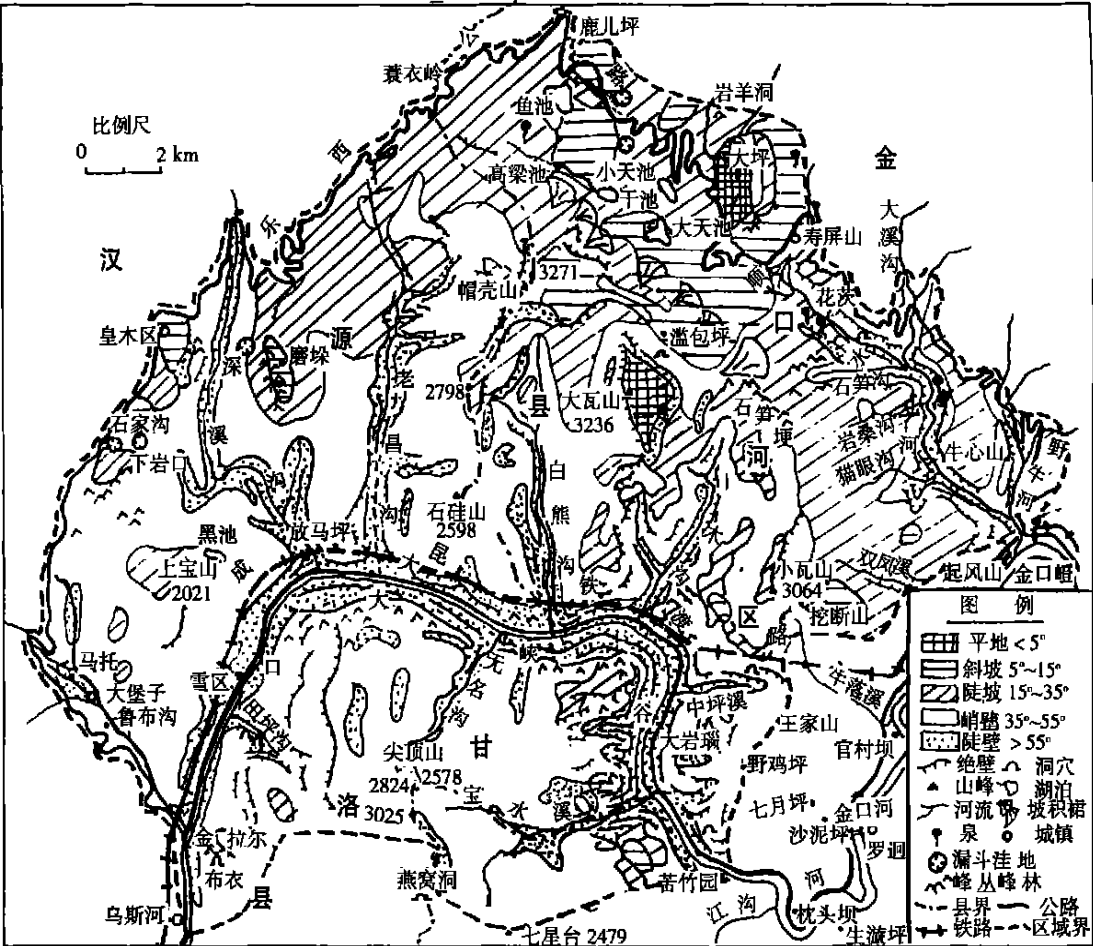


图 1 金口大峡谷区域地貌简图

Fig. 1 The landform sketch of Jinkou Grand Canyon

表 1 大渡河金口大峡谷系统

Table 1 The gorges system of Jinkou Grand Canyon of Dadu River

序号	峡谷名称	长度(km)	最大深度(m)	说明
1	金口河大峡谷	24. 4	2 646	主干峡谷, 宽 40 ~ 150 m
2	田坪沟峡谷	2. 7	1 390	多溶洞
3	深溪沟峡谷	8. 8	1 860	
4	老昌沟峡谷	7. 8	1 760	沟床季节性有水, 多岩块堆积
5	无名沟峡谷	2. 7	1 610	位于甘洛县境内
6	白熊沟峡谷	4. 6	1 700	
7	丁木沟峡谷	4. 4	1 260	
8	中坪溪峡谷	1. 9	1 210	
9	宝水溪峡谷	4. 2	1 815	原始林区

注: 峡谷长度为嶂谷长度。

### 2.1.2 洼地与漏斗

区域东北部和西北部是喀斯特洼地与漏斗主要分布区。这两处正是断裂经过的地方。因地下水沿断裂带运动活跃,溶蚀碳酸盐岩形成洞穴;洞穴拓展产生塌陷,在地面形成漏斗与洼地,并进一步溶蚀与侵蚀,扩大其范围。最大的喀斯特洼地是寿屏山西部的大坪。它的面积有 128 ha,是山区难得的一块平地。

### 2.1.3 峰丛与峰林

一般山地喀斯特地貌峰丛与峰林众多,本区域也不例外。峡谷两岸峰丛遍布,千姿百态。大瓦山以东的石笋埂、石笋沟一带峰丛地貌尤为突出。皇木区以东以南的 2 000 m 剥夷面上峰林发育较好。

### 2.1.4 喀斯特湖泊

喀斯特洼地积水形成湖泊。这一类湖泊在区域内有较多分布。喀斯特湖泊群可以五池为代表。五池位于区域东北部,由鱼池、小天池、大天池、干池和高粱池组成。它们分布在寿屏山断裂带上,海拔 1 856~2 150 m,从 NW 向 SE 延伸,是震旦纪白云岩受溶蚀形成的喀斯特湖泊。由于沼泽化,目前仅鱼池、小天池、大天池有蓄水。它们地表无出口,经由地下河排出湖水,进入顺水河。最大的湖泊是鱼池,面积 54.6 ha。由于受降水季节变化影响,湖泊面积时大时小。鱼池受 SN、EW、NW 向断裂的影响,外形呈三角形。除五池外,区域西部还有一个湖泊名叫黑池,石家沟、下岩口等地也有喀斯特湖泊。黑池位于一波立谷的底部,海拔 1 700 m。湖向 120°方向延伸,长约 600 m,面积 2.5 ha,四周高山环绕。

### 2.1.5 喀斯特陡崖

区域内因溶蚀、侵蚀、崩塌形成的陡崖众多。它们一般沿峡谷两岸分布,也有因岩性、构造影响,分布在远离峡谷的地方。最长的陡崖长于 5 km,大瓦山四周的陡崖更长达 7 km 以上,并高达 500 m 左右。丁木沟口至宝水溪口附近的大渡河两岸,绝壁直插水面,河面紧束,水流湍急,尤为壮观。

### 2.1.6 溶洞与地下河

由于区域内的碳酸盐类岩以白云岩为主,它不及石灰岩易溶蚀,加上地壳上升速度快,溶洞不太发育,但也有一些分布。如田坪沟峡谷、布衣附近、放马坪对岸、燕窝洞、岩羊洞等地,都有较大的溶洞。众多湖泊的地下排水系统与老昌沟等地地表水的潜入地下,都说明地下河的存在,只是有待进一步调

查,确认其分布。

## 2.2 中国最高的桌状山地貌

大瓦山的顶面呈三角形,面积 1.7 km<sup>2</sup>。四川盆地西部不乏以抗蚀力强的玄武岩为盖顶的单面山,如峨眉山、大风顶、马鞍山等;但以玄武岩为盖顶的平顶状山则较少,大瓦山是一处突出的桌状山<sup>[2]</sup>。它的顶部在玄武岩的覆盖下,三边由碳酸盐岩构成 50~500 m 的峭壁环绕,仅北端的滚龙岗有木梯可通顶。山顶最高处海拔 3 236 m,与之相邻的瓦屋山也是一座顶部覆盖玄武岩的桌状山,面积 8.3 km<sup>2</sup>,但海拔高度仅 2 738 m。大瓦山高出南面的大渡河水面 2 646 m,高出东面的顺水河谷 1 850 m。其相对高度仅次于世界第一高大的桌状山——南美圭亚拉高原的罗奈马山(2 743 m),远高于世界知名的南非开普敦的桌山(1 076 m)。它是我国最高的桌状山。从顺水河谷眺望,此山似一巨大屏障,由 12~14 道绝壁组成,直耸蓝天。山顶玄武岩柱状节理发育,有小溪一条,溪水下注形成一条高差 1 000 m 以上的瀑布。大瓦山是一处地形倒置的向斜山,倾角很小而垂直节理发育的坚硬岩层、地壳断块的快速抬升与崩塌作用是形成它的高大绝壁的重要条件。大瓦山断块三方被 NW 向的寿屏山断裂带、SN 向的白熊沟断裂、NE 向的丁木沟断裂环绕,它们控制了大瓦山顶的三角形外观。

## 2.3 显著的层状地貌

在新构造运动作用下,区域内地壳强烈上升,但时快时慢,因而形成多级层状地貌,具有多级剥夷面和多级阶地。

### 2.3.1 多期剥夷面

区域内的多期剥夷面,从上到下,可划为 6 级。1 级:3 200~3 300 m,以大瓦山为代表;2 级:2 800~2 900 m,以相邻的海子坪为代表;3 级:2 360~2 540 m,以滥包坪为代表;4 级:1 750~2 050 m,以皇木区为代表;5 级:1 500~1 600 m,以放马坪为代表;6 级:1 200~1 250 m,以区域东面的灯草坪为代表。根据与相邻区域对比,初步判定各级剥夷面所属地质时代:1、2、3 级相当于通称的高原期,时代为白垩纪末期至渐新世;4 级属中新世至早上新世;5 级属晚上新世;6 级属早更新世,相当于通称的盆地期。峡谷多在上述剥夷面上切形成,如顺水河从茶坪以下的峡谷,就是在第 6 级剥夷面上切而成。

### 2.3.2 多级阶地

金口大峡谷出口的金口河附近,存在 8 级阶地

(表 2)<sup>1)</sup>。它们属嵌入式内叠阶地, 二元结构明显。其中最高的第Ⅷ级阶地, 拔河高度为 403~663 m, 与剥夷面地文期的盆地期一致。其形成时间距今 1.03 MaB. P., 说明 1 MaB. P. 以来金口大峡谷地区地壳平均上升速度为 1.2 mm/a。这一速度是科罗拉多大峡谷的 4 倍多, 更是乐山凌云山区的 5 倍多。如果以第 3 级剥夷面(2 360~2 540 m)属于高原期的最后阶段渐新世形成, 估算 2 500 多万年以来, 地壳平均上升速度也约有 0.02 mm/a 左右, 其上升速度也是大的。

活跃的地壳上升运动至今仍然存在, 区域内沿

寿屏山与金口河断裂带是地震多发区。据 1988~2000 年实测资料统计, 共发生  $M\geq 1$  的地震 41 次, 平均每年发生 3 次多。13 年中, 最大震级是 5 级(1990 年), 烈度达到 VI~Ⅶ度, 并产生滑坡、泥石流等次生灾害, 造成了较大的损失。

新构造运动造成的地壳强烈上升, 使今天的大瓦山高出大渡河河口侵蚀基准面 2 877 m, 乌斯河至大渡河河口的大渡河河床比降达 1.04 ‰(金口大峡谷段为 1.23 ‰), 深溪更高达 120.2 ‰<sup>[3]</sup>。沟如此大的比降, 十分有利于河流下切, 形成区域内宏伟的峡谷系统。

表 2 金口河附近的大渡河阶地  
Table 2 The terraces of Dadu River near the Jinkouhe

阶地序号	地 名	ERS 测年(Ma)	拔河高度(m)	阶地厚度(m)	阶地平均上升速度(mm/a)
I	枕头坝	0.021	2~13	20	0.62
II	罗  罗	0.085	13~33	30	0.31
III		0.255	33~83	110	0.3
IV		0.316	83~133	125	1.3
V	牛漩坪	0.44	153~203	160	0.4
VI	沙泥坝	0.68	203~283	140	0.33
VII	水田坝	0.81	283~403	170	0.92
VIII	七月坪	1.03	403~663	300	1.2

注: 本表据四川大渡河峡谷国家地质公园综合考察报告修改。

2.4 明显的河流袭夺地貌

一般河流的支流汇入干流时, 干支流夹角为锐角, 这是河流水动力作用所决定的。而大渡河在金口大峡谷一带的支流河口段流向(包括支流Ⅱ级阶地以上的古河道流向), 却多数与干流流向成钝角相交, 这是一种反常现象, 其中尤以金口磴附近最为典型。这种现象除构造因素可解释部分成因外, 对于双凤溪、牛落溪、江沟等, 众多河流皆呈“歪脖子”状态, Ⅱ、Ⅱ级阶地河谷都是偏向干流上游歪曲, 只能以河流袭夺的后果来解释。金口磴是一处具有代表性的河流袭夺地貌。上述河流袭夺地貌的形成与大渡河的发育史有关。

大渡河上、中游在上新世早、中期, 因夷平作用形成一准平原<sup>[4]</sup>。大渡河中游泸定的海子坪, 存在大渡河古湖的昔格达组湖相沉积, 并以其为基座沉积了大渡河的Ⅳ、Ⅴ、Ⅵ级阶地。据蒋复初等(1999)

研究其古地磁, 判定其形成时间为 4.02~2.06 MaB. P.。在 2.06 MaB. P. 后, 原始的大渡河古湖趋于消失, 锥形的大渡河注入汉源附近的残余古湖, 而金口河复背斜西坡的金口大峡谷段的古大渡水系西流入古湖, 古湖南通安宁河。1.78 MaB. P. 后, 汉源古湖也趋于消失, 喜山运动 B 幕的强烈活动, 促使小相岭急剧抬上升, 而金口河复背斜东坡的古大渡河强烈溯源侵蚀, 切穿复背斜夺取金口河大峡谷段的古大渡河, 使其改向东流。从此, 大渡河从石棉折向东流, 注入岷江的格局始形成; 而安宁河则成为断头河。这一时期约在 1.0 MaB. P. 左右<sup>[5]</sup>。金口磴一带的河流袭夺地貌, 正是上述过程的结果。

2.5 宽阔的坡积裙地貌

大瓦山东北坡, 因寒冻风化、重力崩塌形成的大量岩石碎屑, 经重力推移、坡面径流搬运、泥石流输送, 在山麓堆积形成长 6.5 km 的宽阔的坡积裙地

1) 四川省地质公园与地质遗迹调查中心: 四川大渡河峡谷国家地质公园综合考察报告, 2001.  
?1994-2014 China Academic Journal Electronic Publishing House. All rights reserved. <http://www.cnki.net>

貌,这在我国南方并不多见。坡面上巨大的岩块聚集在坡积裙前沿,在花茨等地一带形成密集的岩块堆积。岩块大小一般为  $100 \sim 500 \text{ m}^3$ ,岩性是玄武岩。显然原有玄武岩块与碳酸盐类岩块的混杂堆积,经过长久的溶蚀,碳酸盐类岩块消失,只留下一个个玄武岩块布满山坡。

### 3 地貌旅游资源评价

#### 3.1 丰富的旅游地貌资源

##### 3.1.1 稀世的峡谷旅游资源

区域内峡谷遍布,其中尤为奇险的是嶂谷。全区嶂谷总长不下于  $80 \text{ km}$ ,构成一个复杂、稠密的峡谷体系。平均密度达  $0.18 \text{ km/km}^2$ ,实不多见。嶂谷中不乏宽度在  $5 \sim 50 \text{ m}$  左右的一线天。这些峡谷雄、险、奇、幽十分突出,并有一些瀑布、溶洞分布。雨季,处处飞瀑高悬;旱季,也不乏银练悬空。老昌沟的一线天瀑布高  $30 \text{ m}$ ,顺水河的龙洞瀑布高  $60 \text{ m}$  左右,都较为突出,很有旅游观赏价值。就目前交通方便的金口大峡谷与顺水河峡谷而言,金口大峡谷宏伟壮观,令游者惊叹;顺水河峡谷则相对小巧,在近  $8 \text{ km}$  的嶂谷地段,景色多变,有步移景异之妙。其余峡谷若能顺谷开辟栈道,上下交织,纵横错落,则有望将这一稀世峡谷系统的种种奇观,展现于世人眼前。

##### 3.1.2 横空出世的大瓦山旅游资源

大瓦山以其桌状山高度居中国第一、世界第二的特色,已足以令世人倾倒。从顺水河谷地仰望,山与谷相对高度约  $2000 \text{ m}$ ,十多级层层白色巉岩托起原始森林密布的山顶。山麓有波平如镜的高山湖泊,草木如茵的坡积裙;山腰的杜鹃花有数十种,春夏之际姹紫嫣红布满山坡;山顶的亚寒带针叶林生态系统保存完好,一片郁郁葱葱。登山时,有攀登悬崖的3道木梯,更会对旅游者带来丰富的刺激。贝伯尔曾将大瓦山誉为“世间最具魔力的天然公园”,无法用“绝妙的文词”来描绘它的美。

##### 3.1.3 丰富的造型地貌

喀斯特地貌与崩塌的岩块,常具有奇妙的造型,有的似塔,有的如兽,有的像人,有的是天然佛像……,千姿百态,不一而足。沿金口大峡谷有佛、石龟、卧虎、雄狮等的造型;大瓦山有石猴、睡美人等的造型。它们可以为旅游者提供丰富的想象空间。

##### 3.1.4 典型地貌的科考旅游价值高

区域内的地貌,无论构造地貌、流水地貌、喀斯特地貌,还是重力地貌等,都具有鲜明的典型性。它们在科学研究和科学普及方面,皆有很高的学术价值。像大瓦山这样高大的向斜成山的倒置地貌,以及以金口大峡谷为主干的稠密的峡谷系统,在世界也是有特色的。区域的地貌对研究大渡河的发育史,也是很有价值的。

##### 3.1.5 体育、探险旅游价值亦高

一般探险旅游地都远离人群聚居区,交通不便,而本区有成昆铁路经过,沿公路距特大城市成都也在  $4 \text{ h}$  行程之内。众多的峡谷、高大的峭壁、幽暗的原始森林、湍急的河流,都可以作为探险旅游资源来开发。区域内还有不少可供开发的体育旅游资源,大渡河可开发漂流,众多的峭壁可开发攀岩、蹦极,鹿儿坪( $2400 \text{ m}$ )一带是冬季滑雪、夏季滑草的好去处,大瓦山等更是开展登山体育活动的最佳选择地。

##### 3.1.6 可供建立消夏度假村的地貌条件不少

区域东北部的五池、大坪一带和西北部皇木区一带,海拔  $1500 \sim 2200 \text{ m}$  不等,具有宽阔的平地,水源充足,一年中气温宜人期可长达7个月左右,是建立消夏度假村的好地方。

#### 3.2 优越的旅游资源组合

##### 3.2.1 旅游资源的类型组合

区域内的旅游资源类型,不只丰富多样,品位很高,而且类型组合较好。自然旅游资源不只有山、崖、石、峡、洞等的地貌旅游景观资源与河、湖、泉、瀑等水景旅游景观资源的组合,而且还有10多亿年地质历史形成的地质旅游资源;丰富多彩的云海、日出、冰雪等气象旅游景观资源;估计种子植物约3000种、野生脊椎动物350种以上的生物旅游资源,它们相互匹配良好。此外尚有彝族风情、二战公路、南方丝路的古“阳山江道”等人文旅游资源与自然旅游资源融为一体。其旅游资源组合不可谓不优越。在此基础上可以形成观光、消夏、度假、科考、探险、体育、科普等多种旅游品种的组合,既能满足不同年龄段的大众旅游,又能开展多种专项旅游,潜力很大。

##### 3.2.2 旅游资源的空间组合

无论景区内还是景区外的旅游资源空间组合,都显示很好。

景区内,各景点沿贯穿金口大峡谷的金(口河)乌(斯河)公路与翻越蓑衣岭的乐西公路分布,形成一条封闭的环线,金口河—金口大峡谷及其支谷—

乌斯河—黄木区—蓑衣岭—鹿儿坪—五池—大瓦山—顺水河峡谷—金口河。

景区外,就景区所处区位而言,铁路、公路交通便捷,可进入性良好,距成都、乐山、雅安、西昌等旅游城市都在 240 km 范围内。景区东邻世界遗产峨眉山—乐山大佛与省级风景名胜区黑竹沟;西通拥有我国海拔最低的现代冰川的贡嘎山国家级风景名胜区,与将要成为川西最大的人工湖的瀑布沟水库;南连航天城西昌与省级风景名胜区螺髻山—邛海;北靠国家级森林公园瓦屋山与省级风景名胜区碧峰峡。金口大峡谷地质公园与上述景区的空间组合十分优越。开发这一景区,可以形成的旅游产品有三大环线:内环线:乐山—沙湾—黑竹沟—金口大峡谷—(瀑布沟水库)—碧峰峡—瓦屋山—峨眉山—乐山;中环线:成都—眉山—乐山大佛—峨眉山—金口大峡谷—(瀑布沟水库)—海螺沟—碧峰峡—成都;外环线:成都—乐山大佛—峨眉山—金口大峡谷—(瀑布沟水库)—西昌—昆明—大理—丽江—香格里拉—理塘—康定—四姑娘山—卧龙—青城山—都江堰—成都。云南是现在我国西南最大的旅游省,外环线对带动四川西部与本景区旅游业的发展具有重

大的意义。

#### 参考文献(References):

- [1] Compilers group of regional stratigraphic table of Sichuan. Regional Stratigraphic Table of South West China (Fascicle of Sichuan Province) [M]. Beijing: Geology Press, 1978, 271~291. [四川区域地层表编写组. 西南地区区域地层表(四川省分册) [M]. 北京:地质出版社, 1978. 271~291.]
- [2] Luo Chengde, et. al.. Physical Geography of Leshan Municipality [M]. Chengdu: Chengdu Science and Technology University Press, 1995, 42~43. [罗成德,等. 乐山市自然地理 [M]. 成都科技大学出版社, 1995. 42~43.]
- [3] Institute of Mountain Hazards and Environment, Chinese Academy of Sciences. Research and prevention of debris flow [M]. Chengdu: Sichuan Publishing House of Science and Technology, 1989. 301. [中国科学院成都山地灾害与环境研究所. 泥石流研究与防治 [M]. 成都:四川科学技术出版社, 1989. 301.]
- [4] Luo Laixing, Yang Yichou. Inquire into cause of formation of landform in West Sichuan and North Yunnan. *Geographical Collected Papers*. 1963, (5). [罗来兴,杨逸畴. 川西滇北地貌形成的探讨 [J]. 地理集刊, 1963, (5).]
- [5] Jiang Fuchu, et. al.. Geologic age and neotectonic sense of Xigeda formation of Luding in Sichuan. *Journal of Geology*, 1999, (1): 2~5. [蒋复初,等. 四川泸定昔格组时代及其新构造意义 [J]. 地质学报, 1999, (1): 2~5.]

## Landforms Formation and Tourist Resources of Jinkou Grand Canyon

LUO Chengde

(Institute of Tourism, Leshan Teachers College, Leshan 614000, Sichuan, China)

**Abstract:** The Jinkou Grand Canyon is situated in the lower reaches of Dadu River with 8 chief branch gorges. The Mt. Dawa (3 236 m) is nearby the Jinkou Grand Canyon, it is the highest table-shaped mountain in China. The chief landform in this region is karst. The neotectonic movement has an effect on the landform and there are rich in natural tourist resources of landform.

**Key words:** Dadu River; Jinkou Grand Canyon; Dawa Mountain; karst landform