# <sup>137</sup>Cs 在滇西与黔中地区散落的差异<sup>\*</sup> 一青藏隆起对滇西地区全球性扩散 大气污染物散落屏蔽效应的推断

### 万国江<sup>10</sup> 白占国<sup>22</sup> 刘东生<sup>33</sup> 王仕禄<sup>10</sup> 陈敬安<sup>10</sup> 黄荣贵<sup>10</sup>

①中国科学院地球化学研究所环境地球化学国家重点实验室,贵阳 550002;
 ②中国农业科学院土壤肥料研究所农业部植物营养学重点实验室,北京 100081;
 ③中国科学院地质与地球物理研究所,北京 100029)

摘要 云贵高原是青藏隆起在南亚大陆形成的一个海拔梯度大、地势格局复杂的特异环境 单元。该地域兼受东南季风与西南季风的交汇影响,是全球变化的敏感区之一。青藏隆起对 云贵高原现代环境影响主要表现在:1)全球性大气扩散污染物的屏蔽效应和局地性大气扩 散污染物的滞留效应;2)区域化学风化的增强效应和物理侵蚀的梯级效应;3)地表环境地 球化学过程的低纬度一高海拔效应。核素示踪模式分析表明:滇西与黔中地区之间<sup>137</sup>Cs 自 大气散落差异明显[1986年以前,洱海和红枫湖沉积物中<sup>137</sup>Cs 散落的累计值分别为(0.11 $\pm$ 0.01)Bq/cm<sup>2</sup>及(0.37 $\pm$ 0.01)Bq/cm<sup>2</sup>],而<sup>7</sup>Be的散落相近。这说明青藏隆起对滇西地区存在 全球性扩散大气污染物散落的屏蔽效应。

主题词 <sup>137</sup>Cs<sup>-7</sup>Be 散落蓄积 屏蔽效应 云贵高原 青藏隆起

#### 1 引言

全球变化源于全球物质和能量循环的驱动。地质历史时期形成的地表环境格局对全 球物质和能量循环产生重要影响。一些研究基于风化作用强度与地表温度、大气 CO<sub>2</sub> 浓 度之间的反馈关系,提出地球具有抗外部干扰而保持表面温度稳定的能力<sup>[1]</sup>;并建立长时 间尺度碳的地球化学循环模型,以解释新生代青藏隆起后地表高差增大,风化作用加强, 大气 CO<sub>2</sub> 浓度和表面温度降低<sup>[2~4]</sup>。尽管这些模型及其模拟结果仍面临严峻的挑战<sup>[5]</sup>, 但毋庸置疑的是:青藏隆起塑造了中国大陆的三级阶地,形成了季风气候,改变了物质循 环和水汽输送途径,从而对周边地区现代环境产生多种类型的重要影响。云贵高原作为 青藏隆起的东翼斜坡,位于藏滇褶皱带和扬子准地台两种不同性质大地构造的过渡带,是 南亚大陆的一个海拔梯度大、地势格局复杂的特异环境单元。

第一作者简介: 万国江 男 61岁 研究员 地球化学专业 E-mail: gjw @ms. gyig. ac. cn

<sup>\*</sup>国家自然科学基金(批准号: 49971053, 49894170, 49773207 和 49333040)资助项目和中国科学院"九五"重大项目 (批准号: KZ951-A1-402-06-04)

洱海是滇西高原最大的断陷湖泊<sup>[6-7]</sup>,位于云南省大理市北(25<sup>°</sup>46<sup>′</sup>N,100<sup>°</sup>11<sup>′</sup>E),湖 面正常水位1974m(海防高程),呈NNW-SSE方向狭长状展布,长42km,最大宽度 8.4km;属澜沧江水系。洱海西岸为强烈上升的点苍山,其河谷呈剧烈下切的不对称侵蚀 地貌景观。其汇水区域广泛发育着碳酸盐岩、片麻岩和硅质岩;表土类型多样,以红壤、水 稻土及冲积土为主;光山秃岭,草灌稀疏,森林覆盖率仅7%。

红枫湖是黔中地区最大的人工湖<sup>[6]</sup>,位于贵州省贵阳市郊(26<sup>°</sup>31<sup>′</sup>N,106<sup>°</sup>26<sup>′</sup>E)。湖 面高程1240m,属乌江水系猫跳河开发的第1梯级,1960年建成蓄水。红枫湖下游6km 串联有第2梯级开发的百花湖,系1966年建成蓄水。为叙述方便,本文中统称红枫湖。 红枫湖汇水区域以三叠纪白云岩为主。岩溶作用发育,石灰土和黄壤广布,土层浅薄。由 于侵蚀严重,呈现出石漠化景观。石山上部岩石裸露,表土仅残存在凹陷的溶臼、溶沟、溶 槽及裂隙中。山坡上仅依稀见有草灌。

根据前期研究进展分析, 青藏隆起对云贵高原现代环境影响主要体现在: 1)全球性大 气扩散污染物的屏蔽效应和局地性大气扩散污染物的滞留效应; 2)区域化学风化的增强 效应和物理侵蚀的梯级效应; 3)地表环境地球化学过程的低纬度一高海拔效应。此外, 从多种敏感指标的综合分析和<sup>7</sup>Be<sup>-137</sup>Cs<sup>-210</sup>Pb 计年的时间序列, 还揭示出洱海地区气 候冷暖变化存在 200a 和 400a 准周期, 干湿变化存在 100a, 200a 和 400a 准周期的短尺度 波动。本文通过<sup>137</sup>Cs 和<sup>7</sup>Be 在滇西和黔中地区表土及(洱海和红枫湖)沉积物中累计分布 特征的对比, 来讨论全球性扩散大气污染物散落的地区差异。

#### 2 基本原理

流域侵蚀和湖泊沉积是地表环境物质迁移的主要地球化学过程。现代人为活动不仅 影响着流域侵蚀作用的进程,而且人为释放物质也叠加到侵蚀物质的迁移过程中;湖泊沉 积物不仅是流域地表物质迁移的主要宿体,而且还是流域内大气散落物的积蓄场所<sup>[8]</sup>。 环境中存在的放射性核素具有已知的输入函数和衰变关系,在不同时间尺度和不同景观 类型的地球化学过程研究中具特殊的示踪价值<sup>[8~10]</sup>。

在前期研究工作中,根据放射性示踪核素在水系和冰芯中积累的资料,间接地获取了 其大气浓度和沉降通量等很有价值的资料。但是,这些资料的全球覆盖率较低,数据的质 量精度不够确定。无论从目前,还是长远的角度,广泛地检验和评价现有的全球数据非常 必要。由全球变化欧洲研究网 5 个实验室发起于 1999 年在瑞典 Uppsala 举行的全球循 环示踪剂国际研讨会<sup>11</sup>即以此作为中心议题。在全球物质循环研究中,<sup>7</sup>Be,<sup>137</sup>Cs 和<sup>210</sup>Pb 具有重要的示踪价值。

2.1 <sup>137</sup>Cs 是流域侵蚀和湖泊沉积的优良示踪剂

早年大气层核试验后通过全球大气扩散而散落到地表环境中的<sup>137</sup>Cs(半衰期 30.2a),其散落通量的年际变化受核试验强度、地区性和纬度效应影响。利用某些年代

1) El Daoushy F. Large-scale and long-term environmental changes in surface water as modelled through environmental radioactivity. 1999 散落并蓄积在湖泊、海湾沉积物中的<sup>137</sup> Cs 比活度的异常作为时间标志,可确定沉积物 平均堆积速率<sup>[8~18]</sup>;利用表土层中<sup>137</sup> Cs 的分布变化,可指示表土的侵蚀特征<sup>8~10.19]</sup>。 特别是如下一些重要问题的解决,更肯定了<sup>137</sup> Cs 的示踪价值:1)当前使用的沉积物采 样和分样设备,可以不扰动沉积物柱芯并高精度分截出季节性沉降微粒的样品,从而 使<sup>137</sup> Cs 可靠地用于沉积速率小于 1 cm  $^{la}$  的沉积物计年<sup>[16~18.20~22]</sup>。2) 尽管 1955 年 <sup>137</sup> Cs 计年时标因时间较长、强度不大而失效<sup>[19]</sup>,但是,与 1974 年全球散落相对应的次 级蓄积峰作为计年时标,增加了<sup>137</sup> Cs 的沉积计年价值<sup>[18.20~22]</sup>。前苏联切尔诺贝利核电 站事故散落的<sup>137</sup> Cs 也同样保留在湖泊沉积物的相应层节中,也具备辅助计年时标意 义<sup>[18.20~23]</sup>。3) <sup>137</sup> Cs 计年的可靠性是以<sup>137</sup> Cs 在沉积物中赋存状态的稳定性为基础。 虽然<sup>137</sup> Cs 在湖泊沉积物中存在一定的扩散能力,但沉积物中绝大部分<sup>137</sup> Cs 处于固定 态,能较好地保存于其沉积年代的相应层位中。分子扩散不足以改变蓄积峰的位置,确 保了<sup>137</sup> Cs 计年时标的可靠性<sup>[13~18.22]</sup>。

2.2 <sup>7</sup>Be 是环境中微粒季节性迁移的最佳示踪剂

<sup>7</sup>Be 是宇宙线轰击大气中 N、O 靶核而产生的全球性散落核素。<sup>7</sup>Be 作为微粒季节性 迁移的最佳示踪核素,业已广泛用于湖泊、海湾沉积物混合作用<sup>[17, 24-27]</sup> 和表土微粒季节 性迁移<sup>[28~31]</sup>的示踪。其示踪原理主要基于: 1)<sup>7</sup>Be 可能作为季节性环境变化的示踪核 素。<sup>7</sup>Be 的半衰期为 53.3 天,平均寿命 76.5 天,不存在长期累积效应;而散落于湖水中 的<sup>7</sup>Be 通过沉降作用的寄宿时间也仅几十天,与其平均寿命相当<sup>[17, 24, 25]</sup>;<sup>7</sup>Be 在海洋沉积 物中的增长相当于该地区的大气散落,也暗示进入水体的<sup>7</sup>Be 在短期内便可转移到沉积 物<sup>[11]</sup>。2)<sup>7</sup>Be 具有微粒水迁移的示踪价值。铍具有难溶的氢氧化物地球化学赋存特性, 决定了<sup>7</sup>Be 的微粒迁移性质。<sup>7</sup>Be 自大气散落受降水冲刷影响<sup>[33]</sup>。3)<sup>7</sup>Be 在土粒中的结合 状态适合于微粒季节性迁移示踪。对表层土样溶析实验知,<sup>7</sup>Be 绝大部分存在于有机质 或铁锰氧化物相中,溶解扩散迁移性远较<sup>137</sup>Cs 小<sup>[29]</sup>。

#### 3 滇西和黔中地区表土和沉积物中<sup>7</sup>Be和<sup>137</sup>Cs分布的差异

3.1 表土顶部<sup>7</sup>  $Be^{/^{37}}Cs$ 值的差异显示两核素散落一蓄积的地区差异

表土层中散落核素的分布是大气散落与土粒侵蚀的共同结果。采自滇西(洱海汇水 区)和黔中(红枫湖汇水区)表土分层样品中<sup>7</sup>Be 和<sup>137</sup>Cs 的比活度分析表明,<sup>7</sup>Be 比活度随 土层深度下降,<sup>137</sup>Cs 比活度在表土层中呈略增(减)的较稳定分布。两核素比活度比值 (<sup>7</sup>Be /<sup>137</sup>Cs)的垂直剖面也随土层深度呈下降趋势。但是,两核素在滇西地区表土顶部边 界层表观比活度的比值(<sup>7</sup>Be /<sup>137</sup>Cs)总体较黔中地区高(图1)。这一现象显示出两核素在 两地区存在着散落一蓄积的差异:既可能滇西地区<sup>7</sup>Be 的散落一蓄积较黔中地区高,也可 能滇西地区<sup>137</sup>Cs 的散落一蓄积较黔中地区低。

- 3.2 <sup>137</sup>Cs 和<sup>7</sup>Be 在红枫湖沉积物中蓄积累计值大于洱海沉积物
- 3.2.1 洱海和红枫湖沉积物中的<sup>137</sup>Cs

<sup>137</sup>Cs在洱海和红枫湖沉积物中具有相似的垂直分布特征。并与全球散落的时序相吻



合;由沉积物柱芯中<sup>137</sup>Cs时标获得的沉积物堆积速率与<sup>210</sup>Pb计年结果一致。这一事实表明,近几十年间两湖的沉积作用均较稳定<sup>[18,21,22]</sup>。

但是,按已经校正到沉降年代的数值表示,1986年以前洱海和红枫湖沉积物中<sup>137</sup>Cs的累计值分别为(519 $\pm$ 26)Bq/m<sup>2</sup>及(3704 $\pm$ 56)Bq/m<sup>2</sup>。后者约为前者的7.1倍(表1)。上述分析可见,滇西地区湖泊沉积物中<sup>137</sup>Cs的蓄积明显低于黔中地区。为确证<sup>137</sup>Cs散落的地区差异,需联系到侵蚀一沉积过程进行分析。

表 1 洱海和红枫湖沉积物中<sup>7</sup> Be 和<sup>137</sup> Cs 蓄积资料

Table 1 Data of 'Be and ''Cs accumulation in the sediments of Erhai Lake and Hongfeng Lake									
	<sup>7</sup> Be		<sup>137</sup> Cs						
湖泊名称	渗透深度	累计值	主峰质量深度	沉积物堆积速率	主峰比活度	总累计值	1986年前累计值		
	/cm	$/\mathrm{Bq^{\circ}m^{-2}}$	$/g^{\circ} cm^{-2}$	$/g^{\circ}cm^{-2}^{\circ}a^{-1}$	$/Bq^{\circ}kg^{-1}$	$Bq^{\circ}m^{-2}$	$/Bq^{\circ}m^{-2}$		
洱 海	2	$237\!\pm\!73$	1. 455	$0.047 \pm 0.002$	48.3±2.7	590±27	519±26		
红枫湖	2	$783\pm44$	4.112	0.17±0.01	252.6±15.1	$3713\!\pm\!56$	$3704 \pm 56$		

#### 3.2.2 洱海和红枫湖沉积物中的<sup>7</sup> Be

洱海和红枫湖沉积物中,<sup>7</sup> Be 主要分布在沉积物顶部 2cm 深度以内,与在其它湖泊和 海湾沉积物表层的分布深度<sup>[12,13]</sup> 一致。但是,<sup>7</sup> Be 在两湖沉积物中的累计值具有两点重 要差异:1)<sup>7</sup> Be 在洱海沉积物中的累计值[(237  $\pm$ 73)Bq /m<sup>2</sup>] 远较红枫湖沉积物中的累计 值[(783  $\pm$ 44)Bq /m<sup>2</sup>] 小(见表 1); 2) 红枫湖沉积物中<sup>7</sup> Be 的累计值远高于其汇水区表土 中累计值的平均水平,而洱海沉积物中<sup>7</sup> Be 的累计值较其汇水区表土的累计值小或相当 (图 2)。上述事实说明,黔中地区流域侵蚀较严重,表土中的<sup>7</sup> Be 可能随土粒搬运进入湖 底沉积物;滇西地区表层土粒的选择性侵蚀不明显。





Fig. 2 Inventories of <sup>7</sup>Be in the sediments of Erhai Lake and Hongfeng Lake and their watersheds

#### 3.3 <sup>137</sup>Cs 和<sup>7</sup>Be 在沉积物中散落蓄积的模式分析

21大气散落核素在湖泊沉积物中的蓄积是大气散落、流域侵蚀和湖泊沉积共同作用的

结果。为认识核素散落蓄积的地区差异,尚需从流域侵蚀与湖泊沉积作用的耦合关系上 综合分析它们在沉积物中的累计特征。散落核素在湖泊沉积物中的蓄积既与其直接散落 有关,又受湖泊汇水区的水文地质条件和表土侵蚀的影响。笔者已就大气散落核素在流 域侵蚀和湖泊沉积间的关系建立示踪模型<sup>[17,33]</sup>。本文利用该模型计算<sup>137</sup>Cs 和<sup>7</sup>Be 在洱海 和红枫湖沉积物中的蓄积一散落比值,再根据沉积物中实测的累计值讨论其散落的地区 差异。表 2 中,  $\lambda_s$  为核素通过微粒沉降作用自湖水向沉积物迁移的初级迁移速率常数,  $\tau_s$  为核素通过微粒沉降作用自湖水向沉积物迁移的初级迁移速率常数,  $\tau_s$  为核素通过微粒沉降作用自湖水向沉积物迁移的初级迁移速率常数, 落影响因子和侵蚀影响因子, *f* 为核素在沉积物中的蓄积一散落比值, *I* 为核素自大气散 落的累计值。

表 2 洱海和红枫湖沉积物中<sup>137</sup>Cs和<sup>7</sup>Be 蓄积一散落模式计算结果\*

Table 2	Imitating	calculation	results for	accumulation	r precipitation o	of <sup>137</sup> Cs and	$^{7}$ Be in
		the sedime	nts of Erha	i Lake and F	Iongfeng Lake		

核素	湖泊名称	$\lambda_{s}$ $a^{-1}$	$ au_{ m s}$ /d	$f_{ m r}$	$f_{ m e}$	$f_{ m r}/f_{ m e}$	$f = f_{\rm r} + f_{\rm e}$	$I_{ m a}$ /Bq° cm <sup>-2</sup>
<sup>137</sup> Cs	洱海	0.18	$2.05 \times 10^{3}$	0.32	0.17	1. 9	0.49	$0.11 \pm 0.01$
	红枫湖	0.73	5. $01 \times 10^{2}$	0.19	0.81	0.2	1.00	$0.37 \pm 0.01$
<sup>7</sup> Be	洱海	2.13	$1.71 \times 10^{2}$	0.28	0.05	5.6	0.33	$0.07 \pm 0.02$
	红枫湖	10.01	$3.65 \times 10^{1}$	0.40	0.62	0.6	1.02	$0.08 \pm 0.01$

\*模式计算中, 固一液分配系数 K: <sup>137</sup> Cs 取4× 10<sup>3</sup> cm<sup>3</sup> · g<sup>-1</sup>, 引自文献[13]; <sup>7</sup>Be 取 5× 10<sup>4</sup> cm<sup>3</sup> · g<sup>-1</sup>, 引自文献[17]

通过模式分析可见:

(1) <sup>7</sup>Be 洱海沉积物中的蓄积以散落影响为主, 散落一侵蚀影响因子的比值为 5.6; 而红枫湖以侵蚀影响为主, 散落一侵蚀影响因子的比值仅为 0.6。 洱海的蓄积一散 落比值小, 仅仅为 0.33; 而红枫湖为 1.02。从而, 计算得洱海和红枫湖的大气散落累计值 分别为(0.07 $\pm$ 0.02) Bq/cm<sup>2</sup> 及(0.08 $\pm$ 0.01) Bq/cm<sup>2</sup>。这就意味着<sup>7</sup>Be 在滇西与黔中地 区的大气散落通量相近。

(2) <sup>137</sup>Cs 红枫湖沉积物 的蓄积以侵蚀影响为主, 侵蚀影响因子为散落影响因子的4.3 倍; 而洱海的蓄积受直接散落控制, 其散落影响因子约为侵蚀影响因子的 1.9 倍, 模式计算的蓄积一散落比值为 0.49。红枫湖沉积物的蓄积一散落比值约为洱海的 2 倍, 反映出侵蚀来源的重要影响。根据蓄积一散落比值关系, 分别计算出洱海和红枫湖地区 1986 年以前<sup>137</sup>Cs 自大气散落的累计值为(0.11 $\pm$ 0.01) Bq /cm<sup>2</sup> 及(0.37 $\pm$ 0.01) Bq /cm<sup>2</sup>。 模拟计算说明, <sup>137</sup>Cs 在滇西地区的大气散落远小于黔中地区。

#### 4<sup>137</sup>Cs 在滇西地区的散落被屏蔽

 $^{7}$  Be 作为宇宙线成因的短寿命核素,具直接散落特征,其散落分布可能存在纬度效应 和海拔效应。在同一地区, $^{7}$ Be 自大气散落通量变化主要受降水影响 $^{(32)}$ ,其最大值出现在 夏天,可能高出冬春季节的几倍 $^{(26)}$ 。瑞士 $^{7}$ Be 的年均散落通量为 0.25Bq/(cm $^{2}$ ·a) $^{(34,1)}$ ;位

KUeR (Kommission zur Überwachung der Radioaktivitat) Bericht. 25 Jahre Radioaktivitat Überwachung in der Schweiz 1982 1994-2015 China Academic Journal Electronic Publishing House. All rights reserved. http://w

于美国墨西哥湾的 Galveston, 其<sup>7</sup>Be 的年均散落通量为 0.245 Bq/(cm<sup>2</sup> · a)<sup>[32]</sup>。两地的纬 度和海拔虽然 有别, 但是 其年均 散落通 量相近。本项 研究的 沉积物 样品 采自夏 秋季 节, <sup>7</sup>Be 大气散落累计值可能偏高。云贵高原海拔较高, 也可能导致<sup>7</sup>Be 大气散落累计值 偏高。但是, 滇西与黔中两地区之间仅 700m 的海拔差异, 尚未对<sup>7</sup>Be 大气散落累计值变 化产生明显的影响。模式计算出洱海与红枫湖沉积物中<sup>7</sup>Be 的大气散落累计值很接近 (见表 2)。

<sup>137</sup>Cs 是大气层核试验产生并在全球范围内扩散和散落的核素, 其散落通量的变化受 核试验强度、地区性和纬度效应影响。作为两个地区散落累计值对比的讨论, 不涉及试验 强度的问题。特别是洱海和红枫湖沉积物中<sup>137</sup>Cs 的垂直剖面与全球散落的时序变化一 致。所以滇西和黔中地区<sup>137</sup>Cs 大气散落的差异不可能从核试验强度的变化来解释。滇 西和黔中地区纬度相近且降水量相差仅 20%, <sup>137</sup>Cs 的大气散落也应相近。同样不可能由 纬度效应来认识两地区之间<sup>137</sup>Cs 的散落变化。因此, 滇西地区<sup>137</sup>Cs 的大气散落远小于黔 中地区的现象(见表 2), 只能从地区性的角度寻求答案。<sup>137</sup>Cs 作为一个全球性的污染扩散 指标, 系伴随西风带气流输送而全球扩散。特别是滇西地区因青藏隆起的影响, 受印度洋 西南季风的控制, 全球大气物质传送有别于黔中地区。UNSCEAR 曾就<sup>137</sup>Cs 全球扩散散 落累计值的区域分布给出模拟图示<sup>10</sup>。滇西和黔中地区正好分别位于模拟累计值的不同 等值线区域。<sup>137</sup>Cs 散落的地区差异反映出气流输送过程中被屏蔽的现象, 青藏隆起对滇 西地区存在着全球性扩散大气污染物散落的屏蔽效应。

#### 参考文献

- 1 Walker J C G. Carbon geodynamic cycle. Nature, 1983, 303: 730~731
- 2 Bemer R A. A model for atmospheric CO2 over Phanerozoic time. A merican Journal of Science, 1991, 291: 339~376
- 3 Berner R A. GEOCARB II: A revised model of atmospheric CO<sub>2</sub> over Phanerozoic time. American Journal of Science, 1994, 294: 56~91
- 4 Tajka E. Climate change during the last 150 million years: Reconstruction from a carbon cycle model. *Earth and Planetary Science Letters*, 1998. 160: 695 ~ 707
- 5 François LM, Godéris Y. Isotopic constraints on the Cenozoic evolution of the carbon cycle. Chemical Geology, 1998, 145(3~4): 177~212
- 6 万国江,徐义芳,李荪蓉等.云贵高原若干湖泊水库水化学组分研究.环境科学丛刊,1988,9(3);37~51
- 7 沈仁湘. 洱海水位对环境的影响. 见: 云南大理白族自治州洱海管理局、云南大理白族自治州科学技术委员会编. 云南洱海科学论文集. 昆明: 云南民族出版社, 1989.93~99
- 8 万国江.环境质量的地球化学原理.北京:中国环境科学出版社,1988.1~219
- 9 Santschi P H. Radioisotopes in aquatic sciences. EAWAG/News, 1983, (14~15): 1~6
- 10 Wan G J, Appleby P G. Radionuclides in ecological systems. In: Farina A ed. Perspectives in Ecology. NL: Backhuys of Leiden, 1999. 369 ~ 379
- 11 Krishnaswami S, Lal D, M artin J M et al. Geochronology of lake sediments. Earth and Planetary Science Letters, 1971, 11: 407~414
- 12 Krishnaswami S, Lal D. Radionuclide limnochronobgy. In: Lerman A ed. Lakes: Chemistry, Geology, Physics. Berlin: Springer-Verlag, 1978. 153~177
- 13 Robbins J A, Edgington D N. Determination of recent sedimentation rates in Lake Michigan using <sup>210</sup> Pb and <sup>137</sup> Cs. Geochemica et Cosmochimica Acta, 1975, 39: 285 ~ 304

21) Agudo F. G. Gobal distribution of 137Cs inputs for soil erosion and sedimentation studies. 1995 21994–2015 China Academic Journal Electronic Publishing House. All rights reserved. http://w

- 14 Pennington W, Cambray R S, Fisher E M. Observations on lake sediments using fallout <sup>137</sup>Cs as a tracer. Nature, 1973, 242: 324 ~ 326
- 15 Davis R B, Hess C T, Norton S A et al. <sup>137</sup>Cs and <sup>210</sup>Pb dating of sediments from soft-water lakes in New England (U. S.A.) and Scandinavia; A failure of <sup>137</sup>Cs dating. *Chemical Geology*, 1984, 44: 151 ~ 185
- 16 万国江, P. 桑季, K. 法任库忍等. 瑞士 Greifen 湖新近沉积物中的<sup>137</sup>Cs 分布及其计年. 环境科学学报, 1985, (3): 360~365
- 17 Wan G J, Santschi P H, Sturm M et al. Natural (<sup>210</sup> Pb, <sup>7</sup>Be) and fallout (<sup>137</sup> Cs. <sup>239, 240</sup> Pu, <sup>90</sup> Sr) radionuclides as geochemical tracers of sedimentation in Greifensee, Switzerland. Chemical Gaology, 1987, 63: 181~196
- 18 万国江,林文祝,黄荣贵等. 红枫湖沉积物<sup>137</sup>Cs 垂直剖面的计年特征及侵蚀示踪. 科学通报, 1990, **35**(19): 1490~1493
- 19 Ritchie J C, McHenry J R. Application of radioactive fallout cesium 137 for measuring soil erosion and sediment accumulation rates and patterns; A review. Journal Environmental Quality, 1990, 19: 215 ~ 233
- 20 万国江. <sup>137</sup>Cs 及 <sup>210</sup> Phex方法湖泊沉积计年研究新进展.地球科学进展, 1995, 10(2): 188~192
- 21 万国江.现代沉积年分辨的<sup>137</sup>Cs 计年——以云南洱海和贵州红枫湖为例.第四纪研究, 1999, (1): 73~80
- 22 徐经意, 万国江, 王长生等. 云南省泸沽湖、洱海现代沉积物中<sup>210</sup>Pb、<sup>137</sup>Cs 的垂直分布及其计年. 湖泊科学, 1999, **11**(2): 110~116
- 23 Santschi P H, Bollhalder S, Farrenkothen K *et al.* Chernobyl radionuclides in the environment: Tracers for the tight coupling of atmospheric terrestrial, and aquatic geochemical processes. *Environmental Science and Technology*, 1988, 22 (5): 510 ~ 516
- 24 Robbins J A, Eadie B J. Beryllium-7: A tracer of seasonal particle transport processed in Lake Michigan. EOS, 1982, 63 (45): 957
- 25 万国江, Santschi P H, Sturm M et al. 放射性核素和纹理计年对比研究瑞士格莱芬湖近代沉积速率. 地球化学, 1986. (3): 259~270
- 26 Schuler C, Wieland E, Santschi P H *et al*. A multitracer study of radionuclides in Lake Zurich, Switzerland; 1. Comparison of atmospheric and sedimentary fluxes of <sup>7</sup> Be, <sup>10</sup> Be, <sup>210</sup> Pb, <sup>210</sup> Po and <sup>137</sup> Cs. *Journal of Geophysical Research*, 1991, **96**(C9): 17 051 ~ 17 065
- 27 Wieland E, Santschi P H, Beer J et al. A multitracer study of radionuclides in Lake Zurich, Switzerland 2. Residence times, removal processes and sediment focusing. Journal of Geophysical Research, 1991, 96(C9): 17 067~17 080
- 28 白占国, 万国江, 王长生等. 黔中岩溶山区表土层中<sup>7</sup> Be 的分布特征及其侵蚀示踪研究. 自然科学进展, 1997, 7 (1): 66~74
- 29 白占国,万 曦,万国江等. 岩溶山区表土中<sup>7</sup> Be、<sup>137</sup>Cs、<sup>256</sup> Ra 和<sup>228</sup> Ra 的地球化学相分配及其侵蚀示踪意义.环境 科学学报, 1997, 17(4): 407~411
- 30 白占国, 万国江. 宇宙线散落核素<sup>7</sup> Be 表土迁移示踪原理. 见: 刘叔仪主编. 物理化学力学进展(4). 北京. 地震出版社, 1996. 33~45
- 31 白占国, 万国江. 宇宙线散落核素<sup>7</sup> Be 在山区表土中的分布特征及侵蚀示踪原理. 土壤学报, 1998, 35(2): 266~ 275
- 32 Baskaran M, Coleman C H, Santschi P H. Atmospheric depositional fluxes of <sup>7</sup>Be and <sup>210</sup>Pb at Galveston and College Station, Taxas *Journal of Geophysical Research*, 1993, 98(D11): 20555~20571
- 33 万国江, Santschi P H. 瑞士 Greifen 湖沉积物中放射性核素累计值预测研究. 地理科学, 1987, 7(4); 358~363
- 34 Turekian K K, Benninger L K, Dion E P. <sup>7</sup>Be and <sup>210</sup>Pb total deposition fluxes at New Haven, Connecticut and at Bermuda. Journal of Geophysical Research, 1983, 88(C9): 5 411 ~ 5415

#### THE DIFFERENTIALS OF FALLOUT <sup>137</sup>Cs BETWEEN WESTERN YUNNAN AND CENTRAL GUIZHOU: IMPLICATION FOR THE BARRIER EFFECT OF QINGHAI-XIZANG UPLIFT ON GLOBAL ATMOSPHERIC POLLUTANTS IN YUNNAN-GUIZHOU PLATEAU

Wan  $Guojiang^{①}$ 

Liu Tungsheng<sup>®</sup> Huang Ronggui<sup>®</sup> Wang Shilu<sup>①</sup>

(① State Key Laboratory of Environmental Geochemistry, Institute of Geochemistry, Chinese Academy of Sciences, Guiyang 550002;

Bai Zhanguo<sup>®</sup>

Chen Jingan<sup>①</sup>

② Key Laboratory of Plant Nutrition Research of Chinese Ministry of Agriculture, Institute of Soil and Fertilizer, Chinese Academy of Agricultural Sciences, Beijing 100081;

3 Institute of Geology and Geophysics, Chinese Academy of Sciences, Beijing 100029)

#### Abstract

Yunnan-Guizhou Plateau, the middle tier on the eastern slope of Qinghai-Xizang Plateau, is a complex geomorphic unit with a large altitude gradient in the South Asia. Impacts of the Qinghai-Xizang uplift on the modern environment in the area mainly embody: (1) barrier effect of global atmospheric pollutants and detaining effect of local atmospheric pollutants; (2) enhancement of regional chemical weathering and altitude-related effect of physical weathering; (3) low-latitude and high-altitude effect of environmental geochemical process of surface earth. Lake sediments embrace materials originating not only from watershed but also from atmospheric deposition.<sup>137</sup>Cs is an excellent tracer for watershed erosion and lake deposition. <sup>7</sup>Be is an ideal tracer for seasonally transportation of environmental particles. Differentials of <sup>7</sup>Be/<sup>137</sup>Cs in the top soils between western Yunnan and central Guizhou show different characteristics of <sup>137</sup>Cs and <sup>7</sup>Be deposition-accumulation in the two regions. <sup>7</sup>Be inventories in the sediments of Erhai Lake correspond to that in the soils of its watershed in the western Yunnan.<sup>7</sup>Be inventories in sediments of Hongfeng Lake are much higher than the average value in the soil profiles of its watershed. <sup>137</sup> Cs inventories in sediments of Hongfeng Lake is 7.1 times of the Erhai Lake. The model analysis indicated that <sup>7</sup>Be atmospheric deposition in western Yunnan was similar to central Guizhou. Prior to 1986, <sup>137</sup>Cs inventories from atmospheric fallout in the western Yunnan and the central Guizhou were  $(0.11\pm0.01)$ Bq/cm<sup>2</sup> and  $(0.37 \pm 0.01)$  Bq/cm<sup>2</sup>, respectively. This indicates that fallout <sup>137</sup> Cs in the western Yunnan was much lower than that in the central Guizhou. The regional differentials of the<sup>137</sup>Cs fallout reflect that the uplift of Qinghai-Xizang Plateau would have a barrier effect on the precipitation of global atmospheric pollutants in the western Yunnan.

## **Key words** deposition and accumulation of <sup>137</sup>Cs-<sup>7</sup>Be, barrier effect, Yunnan-Guizhou Plateau, Qinghai-Xizang uplift

?1994-2015 China Academic Journal Electronic Publishing House. All rights reserved. http://w