文章编号:1009-3850(2018)03-0051-09

刘家峡水库表层沉积物微量元素地球化学特征

王建丰^{1,2,3}, 雷天柱¹, 张生银¹, 张喜龙^{1,2}, 陈文磊^{1,2}, 樊海龙^{1,2}

(1. 甘肃省油气资源研究重点实验室/中国科学院油气资源研究重点实验室,甘肃 兰州
 730000; 2. 中国科学院大学,北京 100049; 3. 黑龙江省地震局,黑龙江 哈尔滨 150090)

摘要:采用多元统计的方法对刘家峡水库表层沉积物中25种微量元素的含量、相关性、来源及控制因素进行了分析。 结果显示:研究区表层沉积物中Sr、Zn、Zr和Ba的含量平均值超过了170μg/g,Cd、Mo和Tl的含量平均值都在1μg /g以下,其它元素含量平均值则在2.01~104.34μg/g。元素Cu、V、Co、Cr、Ni、Rb、Li、Cd、Be、Pb、Sc、As、Ga、Nb、Sn、 Cs、Tl、Th和Al₂O₃等存在较为明显的相关性,且它们分布规律基本相似。因子分析表明,水库中微量元素分为3个 主要来源,第一组分的元素分布受控于矿物岩石的自然风化剥蚀,其贡献率为63.20%;第二组分的Zr和Ba主要受 河流沉积物中元素的迁移和转化的影响,其贡献率为12.51%;第三组分的Sr则主要受控于生物成因,其贡献率为 9.76%。另外,研究区重金属元素中,Zn和As含量远超过了全球页岩平均值,值得进一步的深入研究。

关键 词:微量元素;含量;因子分析;表层沉积物;刘家峡水库

中图分类号: P588 文献标识码: A

引言

水库是一种易受人类活动影响的介于河流和 湖泊之间的半人工半自然生态系统,具有污染来源 广、自净能力差、种类复杂等特点^[1]。由于水库的 人水口处剧烈的物理化学和生物作用及特殊的水 文条件等,入库水流从流域上会携带大量泥沙、黏 土、化学元素、无机和有机颗粒物等,随着流速减缓 它们随粒径由大到小有规律地逐渐沉积^[2]。沉积 物是水库的重要组成部分,当温度、pH、溶解氧等条 件改变时,它不仅可作为源头将微量元素释放到水 体中,同时还能聚集水体中微量元素^[3],使原有的 水质发生变化,甚至可能会产生重金属污染^[4]。因 此,研究水库沉积物中微量元素的含量、分布及其 来源,不仅能更好地认识其元素地球化学特征及沉 积规律,还能了解水库中化学元素的迁移和转化机 制,为水库沉积物的生态建设与资源远景预测提供 数据支撑^[5]。

刘家峡水库位于黄河上游干流河道上,在甘肃临夏永靖县境内,地理坐标为102°44′10″~103°38′40″E,35°33′09″~36°09′20″N,始建于1958年,具有发电、防洪、养殖、航运、灌溉、旅游等多种功能,总库容57亿立方米,有效库容量41.5亿立方米,水域面积达130km²。水库呈东西走向,东西长54km,南北最宽处6km,平均水深26m,水质系重碳酸盐钙组水。其淤泥主要分布于黄河与大夏河放湖口,两河

收稿日期: 2017-02-28; 改回日期: 2017-06-25

作者简介: 王建丰(1992-),男,硕士研究生,主要研究方向为有机地球化学,E-mail:972683386@qq.com

通信作者: 雷天柱(1974-),男,副研究员,主要从事有机地球化学和有机无机相互作用研究. E-mail: leitianzhu@163. com

资助项目: 兰州油气中心"十三五"创新基金资助(1309RTSA041)、青年科学基金"银 - 额盆地早白垩世中晚期孢粉记录 的早期被子植物和环境演变"(41602023)及刘家峡水库淤泥资源开发利用前景项目(Y728JJ1GJM)联合资助

交汇形成的特殊环流体系使得河流携带的大部分 泥沙沉积于水库上游,淤泥分布面积达18 km²,其 淤泥具有常规细颗粒沉积物一般特征,富含黏土矿 物、有机质与微量元素,而且黏土矿物具有较高剩 余吸附空间,后续利用潜力巨大。目前,对黄河流 域的微量元素特征分析已有学者进行了相关研 究^[68],但对黄河上游中段的刘家峡水库的微量元 素的相关研究未见报道。因此,为揭示其微量元素 分布规律及控制因素,本文选取刘家峡水库及黄河 主河道的31个站位的表层沉积物样品,通过对多种 微量元素含量的测定,探讨元素之间的相关关系及 变化规律,为之后的研究提供更科学、准确的实验 数据。

1 区域地质背景、样品采集和分析方法

1.1 区域地质背景

甘肃省永靖县刘家峡位于兰州-民和盆地的 南部,隶属祁连山褶皱带中祁连隆起的地背斜,构 造线呈现北西、南东的走向,地层属中祁连地层分 区,该区广泛出露下白垩统河口群地层。而兰州-民和沉积盆地大地构造位置位于祁连造山带"中祁 连隆起"东段,主要有由永登坳陷,皋南隆起,巴州 坳陷和周家台低隆起4个构造单元组成^[941],基底 为前寒武纪、奥陶纪、志留纪、泥盆纪的变质岩和加 里东造山带中的花岗岩,早白垩世断陷盆地形成后 发展形成了侏罗纪盆地。研究区位于兰州-民和 盆地南部的周家台低隆起区域,区域内广泛出露的 河口群是一套由砾岩、砂岩和泥岩组成的河湖相沉 积^[1243],区域上游的花岗岩及碎屑岩的化学风化作 用可能为刘家峡水库沉积物的微量元素提供了一 定的物源条件。

1.2 样品采集

2016年11月在刘家峡水库用箱式取样器进行 了表层沉积物的采样,图1为采样站位分布情况。 采样水深度为1m左右,共采集沉积物表层(0~ 20cm)样品31个,所采样品测试前均冷藏保存。



图 1 采样站位分布 Fig. 1 Distribution of the sampling sites

1.3 分析方法

将样品冻干干燥并粉碎后称取 0.02~0.03g, 置于封闭溶样器内的 Teflon 容器中,加少量超纯水 润湿,后加入1mL HF,1mL HNO₃超声 20min 放入不 锈钢罐中拧紧后置于 190℃烘箱中消解 40h,取出 后于 150 ℃ 在电热板上蒸至近干,再加入 1mL HNO₃蒸至近干去除多余的 HF 后加入 2mL HNO₃与 3mL 超纯水于烘箱中 150 ℃ 保温 40h, 用超纯水定 容至 40 ~ 50mL。元素在中国科学院青藏高原研究 所环境变化与地表过程重点实验室通过电感耦合 等离子体质谱(ICP-MS) 和电感耦合等离子体原子 发射光谱法(ICP-AES) 测试完成的, 为了保证测试 的准确性, 对其中的若干样品分别进行了重复样与 标样的测试, 结果显示测试的元素含量相对误差不 大于 10%,表明测试结果准确可靠,再对测试的数据 采用 SPSS 等软件进行统计分析,并绘制相关图表。

2 结果与讨论

2.1 微量元素的含量特征

刘家峡水库沉积物的微量元素(除 Zr 外)的标 准差系数都在 0.1~0.25 之间(表 1),其值相对不 大,可认为水库沉积物中微量元素分散度较低,分 布较均匀。但 Zr 元素标准差系数为 0.31,其值高 于上述元素,表明 Zr 分布相对比较分散。沉积物中 Sr、Zr、Zn 和 Ba 的含量相对较高,平均值超过了 170 μg /g,其中 Ba 最高,平均值为 509.87 μg /g; Cd、Mo 和 Tl 的含量则相对较低,平均值都在 1 μg /g 以下, 其中 Cd 最低,为 0.15 μg /g; 其它元素含量平均值 则在 2.01~104.34 μg /g 之间。

表1 刘家峡水库表层沉积物微量元素的含量

Table 1Trace element contents in the surface sedimentsfrom the Liujiaxia Reservoir

元素	含量(µg /g)	均值(μg /g) 标准	标准差系数
Cu	17.06 ~ 44.66	32.41	0.23
V	55.58 ~ 114.73	88.95	0.18
Cr	47.07 ~ 99.27	77.78	0.16
Co	8.03 ~ 18.13	13.65	0.20
Ni	19.24 ~ 47.14	34.31	0.21
Zn	185.82 ~ 415.14	293.70	0.20
Li	$29.41 \sim 67.76$	49.70	0.21
Rb	79.08 ~ 127.05	104.34	0.14
\mathbf{Sr}	207.04 ~ 315.49	253.02	0.08
Cd	$0.09 \sim 0.19$	0.15	0.17
Pb	15.94 ~ 29.75	23.41	0.16
Be	1.55 ~ 2.66	2.01	0.14
В	26.24 ~ 57.81	41.87	0.18
\mathbf{Sc}	8.04 ~ 16.10	12.45	0.17
Ga	11.24 ~ 19.93	16.06	0.16
As	26.25 ~ 52.93	37.01	0.17
Zr	96.57 ~ 358.06	174.48	0.31
Nb	9.71 ~ 14.51	12.61	0.08
Mo	0.39 ~ 1.10	0.63	0.25
Sn	2.17 ~ 3.51	3.01	0.12
\mathbf{Cs}	4.91 ~ 13.02	9.22	0.25
Ba	462.70 ~ 567.73	509.87	0.05
Tl	0.43 ~ 0.68	0.56	0.13
Th	8.04 ~ 14.48	12.00	0.13
U	2.15 ~ 3.57	2.93	0.11

2.2 微量元素的相关性分析和分布特征

在同一条河流中,微量元素的质量浓度并不相同,若微量元素之间相关性高,表明它们可能是相似的来源,若无一定的相关性,可能来源就不同^[1447]。对31个样品的25个微量元素进行相关分析,Cu、Ni、Li、Rb、Cd、Pb、Be、Sc、V、Ga、As、Co、Cr、Nb、Sn、Cs、Tl、Th、U和Al₂O₃、Fe₂O₃等之间呈显著 正相关(表2),某种程度上表明了这些元素在沉积 物中以相似或相同的存在形式。Zn除与Sr、Zr呈弱负相关,与其它元素正相关性并不明显。Ba与Sr 呈弱负相关外,与其它大部分元素正相关不显著。 Sr除与Zr、Ba呈弱负相关,与其它元素正相关较弱, 而Zr与大部分元素都呈弱负相关。

鉴于以上相关性,因大部分微量元素如 Cu、V、 Cr、Co、Ni、Li、Rb、Cd、Pb、Be、Sc、Ga、As、Nb、Sn、Cs、 Tl、U 和 Th 等分布类似,而 Rb 的含量又最高,为此 用 Rb 的分布规律来探讨该系列元素的分布规律; 因 Zr、Sr、Ba 和 Zn 它们之间相关性不明显,且也未 与其它元素表现出明显的的相关性,为此需对它们 进行单独分析。

在研究区沉积物中 Rb 元素整体表现为大夏河 上游区域和黄河主河道上游区含量相对较高,最高 值在研究区大夏河上游 L25 处,最低值出现在临川 河近岸口 L1 处。同时,沿着大夏河水流方向,元素 含量减少,沿着黄河主河道亦有减少趋势。

Zr 元素分布整体变化较复杂,表现为黄河主河 道下游 L19-L21 区域含量略高,最高值在研究区黄 河主河道 L21 处,最低值出现在大夏河下游 L31 处。 同时,沿着河流水流方向变化复杂,没有表现出明 显的规律性。

Sr 元素分布整体表现为大夏河上游区域含量 略高于黄河主河道及黄河主河道上游的横剖面处, 最高值在研究区大夏河上游 L25 处,最低值出现在 临川河近岸口 L1 处。同时,沿着大夏河水流方向, 含量有减少趋势,而沿着黄河主河道含量变化不大。

Zn 元素分布整体变化也比较复杂,表现为黄河 主河道 L15-L19 区域高于黄河上游的横剖面处及大 夏河区域,最高值在研究区黄河主河道的下游 L18 处,最低值出现在黄河上游的横剖面处 L5 处。同时,沿着大夏河水流方向,整体上有减少趋势,沿着 黄河主河道整体上表现为先增加后减少。

Ba 元素分布整体表现为黄河上游的横剖面和黄

					Tabl	le 2	Mat	rix o	f cori	relatic	on co	efficie	ents o	f the (elleme	nts ir	n the s	surfac	e sed	liment	ts fro	m the	Liuj	iaxia R	eservoii	L
	Cu V	Ū	Ŭ			L L		P	Sr. C.	d Pb) Bé	B	Sc	Ga	As	Zr	Nb	Mo	Sn	Cs B	a T	T I		Al_2O_3	Fe_2O_3	MgO CaO Na ₂ O K ₂ O MnO TiO ₂
Cu	-																									
Λ	0.98 1																									
Cr	$0.94 \ 0.94$	4																								
Co	0.98 1	0.5	33 1																							
Ni	0.95 0.98	8 0.5	34 0.5	8 1																						
$\mathbf{Z}_{\mathbf{n}}$	0.59 0.58	8 0.4	16 0.5	8 0.5	52]																					
Li	0.90 0.94	4 0.8	33 0.5	4 0.5	91 0.	56 1																				
Rb	0.89 0.95	5 0.8	32 0.5	5 0.5	92 0.	53 0.9	38	_																		
\mathbf{Sr}	0.12 0.15	5 0.0	8 0.1	7 0.(<u> 0-</u> 80.	05 0.2	27 0.	25	_																	
Cd	0.87 0.91	1 0.8	31 0.5	0 0.8	89 0.	52 0.9	91 0.	89 0.	17 1																	
$\mathbf{P}\mathbf{b}$	0.83 0.87	7 0.7	76 0.8	8 0.8	84 0	49 0.5	94 0.	93 0.	29 0.8	86 1																
\mathbf{Be}	0.78 0.87	7 0.7	72 0.8	30 9:	85 0	52 0.9	94 0.	95 0.	27 0.8	84 0.8	36 1															
в	$0.65 \ 0.67$	7 0.6	50 0.6	6 0.6	57 0.	39 0.	70 0.	67 0.	11 0.0	67 0.6	51-0.6	7 1														
$\mathbf{s}_{\mathbf{c}}$	0.96 0.98	8 0.5	33 0.5	8 0.5	97 0.	58 0.9	93 0.	93 0.	11 0.8	89 0.8	36 0.8	36 0.6	6 1													
Ga	0.93 0.98	8 0.8	36 0.5	8 0.5	95 0	57 0.9	98 0.	99 0.	24 0.9	91 0.9	3 0.5	3 0.6	7 0.96	1												
\mathbf{As}	0.68 0.65	9.0.6	51 0.7	1 0.6	54 0.	44 0.8	83 0.	77 0.	57 0.	76 0.8	35 0.7	2 0.4	8 0.67	7 0.77	1											
Zr	-0.23-0.3	1-0.	11-0.1	34-0.	36-0.	26-0.	42-0.	45-0.	33-0.	37-0.3	36-0.4	46-0.2	3-0.3	0-0.42	-0.35	1										
Nb	0.76 0.77	7 0.8	30 0.7	4 0.5	73 0	46 0.	72 0.	68 0.	15 0.	77 0.7	75 0.6	3 0.5	0 0.75	5 0.73	0.68	-0.03	-									
Mo	0.58 0.63	3 0.é	50 0.6	52-0.6	55 0 .	38 0.	71 0.	68 0.	21 0.	72 0.7	70 0.6	9 0.4	6 0.6	t 0.67	0.66	-0.38	0.71	1								
\mathbf{Sn}	0.90 0.94	4 0.8	38 0.5	4 0.5	92 0.	53 0.9	96 0.	95 0.	19 0.8	89 0.9	3 0.8	8 0.6	9 0.9	1 0.96	0.76	-0.29	$0.81 \ 0$	0.72	1							
$_{\rm Cs}$	0.94 0.97	7 0.8	38 0.5	8 0.5	96 0.	53 0.9	98 0.	98 0.	21 0.5	91 0.9	0.5	0.6	7 0.96	§ 0.99	0.77	-0.42	0.72 0	0.68 0.	. 95	1						
Ba	$0.34 \ 0.34$	4 0.3	37 0.3	1 0.2	24 0.	15 0.:	30 0.	34 -0.	05 0.2	22 0.3	33 0.3	2 0.2	8 0.35	5 0.32	0.22	0.32	$0.31 \ 0$	0. 08 0.	.34 0.	31 1	_					
Π	0.87 0.93	3 0.8	30 0.5	3 0.5	91 0.	51 0.9	97 0.	99 0.	18 0.3	88 0.9	2 0.5	14 0.6	9 0.92	2.0.98	0.71	-0.42	0.66 0	0.64 0.	. 94 0.	97 0.	36 1					
Th	0.81 0.83	3 0.8	33 0.8	0 0.5	75 0	44 0.	79 0.	79 0.	13 0.	78 0.8	30 0.7	3 0.5	2 0.8(0.80	0.67	0.13	0.820	. 56 0.	.84 0.	79 0.	57 0.3	79 1				
Ŋ	0.76 0.76	6 0.8	32 0.7	3 0.5	71 0.	32 0.4	66 O.	66 0.	00 0.6	66 0.6	57 0.6	0 0.4	9 0.74	1 0.69	0.48	0.28	0.790	0.43 0.	. 73 0.	70 0.	55 0.6	58 0.9	2 1			
$\mathrm{Al}_2\mathrm{O}_3$	0.93 0.98	8 0.8	36 0.5	8 0.5	95 0	56 0.9	98 0.	99 0.	24 0.5	90 0.9	2 0.5	2 0.6	9 0.97	7 1	0.76	-0.41	0.72 0	. 66 0.	.96 0.	.0 66	35 0.9	98-0.8	0 0.6	9 1		
${\rm Fe_2O_3}$	0.97 0.95	9 0.5	2 0.5	9.0.6	97 0	58 0.9	96 0.	97 0.	18 0.5	90 0.9	0 0.8	9.0.6	7 0.98	3 0.99	0.73	-0.34	0.77 0	0.65 0.	.96 0.	98 0.	34 0.5	95 0.8	3 0.7	5 0.99	-	
M_{gO}	0.92 0.95	5 0.5	9.0 OC	4 0.5	97 0.	54 0.8	84 0.	87 -0.	010.8	83 0.7	74 0.8	12 0.6	7 0.95	0.90	0.48	-0.36	0.65 0	0.57 0.	. 85 0.	90 00	25 0.8	36 0.0	9 0 6	8 0.90	0.93	
CaO	0.16 0.25	9 0.1	12 0.2	8 0.2	27 0.	06 0.4	42 0.	45 0.	67 0.4	40 0.4	12 0.5	5 0.3	6 0.27	7 0.41	0.46	-0.55	0.170	0.42 0.	.36 0.	36 0.	07 0.4	42 0.	8 0.0	3 0.41	0.32	0.22 1
Na_2O	-0.75-0.8	32-0.	70-0.	82-0.	80-0.	50-0.	90-0.	89-0.	15-0.	87-0.5	90-0.	85-0.5	5-0.7	8-0.88	-0.76	0.36.	-0.67-0	0-69-0	. 87-0	. 88 -0.	26-0.	90-0.	77-0.6	0 -0.86	-0.85	-0.69-0.43 1
$\rm K_2O$	$0.87 \ 0.94$	4 0.8	31 0.5	3 0.5	92 0.	52 0.9	96 0.	99 0.	19 0.3	88 0.9	0 0.5	5 0.7	0 0.95	3 0.98	0.71	-0.43	0.65 0	. 66 0.	. 93 0.	97 0.	38 0.5	0.0	8 0.6	7 0.98	0.96	0.88 0.46 -0.88 1
MnO	$0.96\ 0.97$	7 0.5	33 0.5	7 0.5	93 0.	57 0.9	92 0.	92 0.	19 0.5	85 0.8	38 0.8	31 0.6	2 0.95	5 0.94	0.73	-0.21	0.78 0	. 59 0.	. 94 0.	95 0.	39 0.5	90.06	6 0.7	9 0.95	0.97	0.88 0.23 -0.79 0.90 1
TiO ₂	0.80 0.75	8 0.8	34 0.7	6 0.5	76 0.	44 0.	70 0.	66 0.	0.60	76 0.7	71 0.5	9 0.5	2 0.7.	7 0.71	0.62	0.07	0.97 0	.63 0.	.79 0.	71 0.	31 0.(54 0.8	2 0.8	3 0.72	0.78	0.68 0.10 -0.62 0.63 0.80 1

表2 研究区表层沉积物元素相关系数矩阵

54





注: L1-L7 为黄河主河道上游横剖面, L10-L23 为沿着黄河主河道水流的采样点, L24-L28 及 L31 为沿着大夏河水流的采样点(L8-L9 与 L10-L12、L29-L30 与 L28 位置、含量相近, 未在图中表示)。

Fig. 2 Changes in the trace element contents in individual sampling sites

河主河道区域相对高于大夏河区域;在主河道下游 L19-L21 区域表现较高,最高值在研究区黄河主河 道的下游 L20 处,最低值出现在黄河主河道的 L18 处。同时,沿着大夏河水流方向没有表现出明显的 规律性;沿着黄河主河道及在黄河上游的横剖面处 变化都不大。

2.3 元素分布的控制因素

因子分析方法已经被许多研究证实能够在分 析沉积物元素的来源和影响元素富集的主要因素 方面提供明确的信息^[18],它是把一些具有错综复杂 关系的变量归结为少数几个综合因子的一种多变 量统计分析方法。在尽可能减少原始数据信息损 失的前提下,通过几个公因子代表原始的多组变 量,对原始变量进行分类,从而反映它们之间的内 在关系,甚至还能找出某些隐藏变量^[19-21]。根据本 研究因子分析前的 KMO(Kaiser-Meyer-Olkin 检验) =0.751, Bartlett 球度检验结果显示(df = 325, Sig. <0.001),样品数据适用于因子分析^[21]。对 31 个 站位中的25个微量元素进行因子分析(表3),使用 SPSS 软件,采用方差极大旋转的方法,主成分提取 方法,共提取出初始特征值大于0.6的3个公因子, 代表了原始数据全部信息的85.47%(表4),其中 因子1所解释的比重最大,达到方差的63.20%;公 因子 2、3 分别解释了方差的 12.51% 和 9.76%, 说 明在沉积物中因子1对各研究变量的影响占据主导地 位。表4为经过最大方差法处理后的因子载荷结果, 说明分析结果较为理想,足够说明所有样品的情况。

元素	因子1	因子 2	因子 3
Cu	0.95	0.11	-0.13
V	0.98	0.04	-0.11
Cr	0.91	0.23	-0.07
Со	0.98	0.00	-0.12
Ni	0.95	-0.01	-0.20
Zn	0.57	-0.05	-0.35
Li	0.98	-0.13	0.02
Rb	0.97	-0.12	-0.01
Sr	0.21	-0.49	0.76
Cd	0.93	-0.08	-0.04
Pb	0.93	-0.09	0.15
Be	0.91	-0.17	0.01
В	0.70	-0.04	-0.13
Sc	0.97	0.06	-0.14
Ga	0.99	-0.09	-0.04
As	0.79	-0.25	0.43
Zr	-0.33	0.87	0.20
Nb	0.81	0.23	0.19
Mo	0.72	-0.22	0.12
Sn	0.97	0.01	0.01
Cs	0.98	-0.08	-0.05
Ba	0.36	0.61	0.23
Tl	0.96	-0.08	-0.06
Th	0.86	0.41	0.21
U	0.76	0.57	0.13

表3 微量元素矩阵主因子载荷值

 Table 3
 Main factor loadings in the matrix of trace elements

研究区微量元素分布主要受因子1控制,其累 计方差贡献占 63.20% (表 4)。该因子中 Cu、Cr、 V,Co,Ni,Ga,Nb,Rb,Hg,Se,Pb,Be,Sc,Li,Mo,Cs, Sn、Tl、Th 与 Al, O₃、Fe₂O₃等都呈明显正相关性(表 2),而一般认为沉积物中 Al、Fe 等常量元素为流域 自然来源为主^[22]。因此,这些微量元素最主要的来 源为其自身的沉积物,最开始的来源可能是黄河沿 岸和临近陆地矿物岩石的自然风化剥蚀,它控制着 该组元素的分布。因子1元素组合高值区主要分布 在研究区大夏河上游区域和黄河主河道上游处(图 2),它们沉积物分别来源于黄河和大夏河的细颗粒 沉积物,其元素含量沿着大夏河河流以及黄河主河 道流向总体上呈现减少趋势,可能与沉积物携带微 量元素运移的过程有关。黄河是世界上含沙量最 大的一条河流,多年平均含沙量 37.6kg/m³,年输沙 量平均16亿吨,其径流量约为658亿立方米。刘家 峡水库位于黄河上游,其总落差达1300m,水库总库 容量 57 亿立方米。水库河段多年平均流量 877 m³/s,水、沙来源不同,其入库水量主要来自干流贵 德站以上与洮河李家村站以上,来水量约可占入库 总水量的90%^[23]。因此,黄河水携带的巨量沙泥 是刘家峡水库沉积物中微量元素最重要的来源。

因子2的特征元素为Zr和Ba,因子2方差贡献 占总方差贡献的12.51%(表4)。Zr元素高值区主 要位于黄河主河道下游区域(L19-L21),可能是由 于Zr元素赋存于重矿物中并以碎屑态搬运,且常以 锆石(ZrSO₄)形式存在,且在粗粒级中质量分数要 高于黏土粒级中^[24],因此,高值区的原因可能与下 游沉积物中残留砂的锆石的含量相对较高有关^[25-26]。

表 4 沉积物主因子代表的元素组合及总方差解释

Table 4Representative element associations of mainfactors and the interpretation of the total variances in thesurface sediments

因子	载荷值 >0. 6 的元素	方差贡献 (%)	累积贡献 (%)
因子1	Cu、V、Cr、Ni、 Co、Ga、Rb、Cd、B、 Nb、Pb、Se、Be、Li、Sc、 Mo、Sn、Cs、Tl、U	63.20	63.20
因子 2	Zr、Ba	12.51	75.71
因子 3	Sr	9.76	85.47

沉积物中元素 Ba 主要有陆源碎屑成因和生物成因 两类^[27],而 Ba 含量在黄河上游的横剖面和黄河主 河道区域都较高,除了生物成因 Ba 外,陆源碎屑岩 Ba 可能由于河口混合作用中,以 BaSO₄的形式沉 淀,被近岸水解产物吸附^[14,28],故控制研究区沉积 物中 Ba 含量的最关键的因素可能是其自生沉淀的 作用。而 Zr、Ba 与 Al₂O₃、Fe₂O₃等流域自然来源物 质并没有明显的相关性(表 2),因此,认为该组分元 素的控制因素可能与沉积物中元素的迁移和转化 有关。

因子3方差贡献占总方差贡献的9.76%(表 4),它的特征元素为Sr,是因子载荷中唯一的离群 元素。结合表2中的Sr与绝大多数元素正相关极 弱,反映了其来源或存在形式与其它元素完全不 同。Sr高值区主要在研究区大夏河上游区域(图 2),这可能与其在大夏河上游区域沉积物粒度较 粗、且含有较多的生物碎屑有关。尽管Sr也会在岩 石风化过程中产生,但由于其在搬运过程中主要以 重碳酸盐的形式进入水溶液中^[14],与Ca离子类似, 它们都是第II主族,自然界中常以正2价离子存在, 离子半径Sr²⁺(1.18A)与Ca²⁺(1.02A)比较接近, 在河水中易被水体生物吸收,后转变为生物的骨骼 或介壳,且它常能赋存在Ca的矿物中,经生物作用 在河底沉降^[5]。因此,研究区沉积物中的Sr可能主 要受控于生物作用。

2.4 沉积物的矿物组成分析

对常量元素的氧化物进行因子分析,其显著性 水平小于0.005,故适用于因子分析。公因子1和 公因子2累积贡献率达90.06%,所以能反映全部 数据的主要信息。在主成分投影图3中,常量元素 可分成3类:第一类(I)是在公因子1上具高正载荷 的 Al₂O₃、Fe₂O₃、MgO、K₂O、MnO、TiO₂等; 一般沉积 物中Al₂O₃的含量与微细粒的黏土矿物的含量呈明 显正相关^[29,30],故Al₂O₃可表征沉积物中黏土矿物 的含量^[30]。因此,I 类组分是沉积物可能代表蒙脱 石、伊利石、高岭石等黏土矿物。同时, Al, O, 与 Fe_2O_3 、 K_2O 、MnO 等具有很好的正相关关系(表 2), 故I类组分可能还是铁锰氧化物、钾长石等矿物成 分的表征。第二类(II)是在公因子1上具高负载荷 的Na,0,且与所有 I 类组分呈明显负相关(表 2),一 般认为其与沉积物粗粒级有关^[31,32],因此,Ⅱ类组 分Na,O可能代表粒度较粗的斜长石、岩屑等粗碎屑

矿物;第三类(III)是在公因子2上具高正载荷的 CaO(图3),由于黄河沉积物碳酸盐含量较高^[33],因 此,它可能代表方解石、文石等碳酸盐矿物。





2.5 重金属元素含量与其它区域的比较

由表 5 可见,刘家峡水库表层沉积物中的重金 属元素含量与珠江沉积物对比,相对非常富集的是 Zn,含量达到珠江沉积物的 3.5 倍,相对较富集的是 As 和 Cd,其含量是珠江沉积物的 2.2 倍和 1.7 倍, Ni 与珠江的沉积物中含量相近,而其它重金属元素 相对较亏损。

相对南海北部浅海而言,研究区 Zn 和 As 相对 比较富集,分别是前者的 4.8 和 5.1 倍,Cd 和 Cu 较 富集,为前者的 3 倍和 2.5 倍。Ni、Cr、Pb、Co 等相 对略微富集,为前者的 1.1~1.8 倍。

与长江口外海域相比,Zn和As仍然相对比较 富集,分别是前者的4.4和5.2倍,其余元素与研究 区的比较,其富集规律和珠江沉积物的相似。通过 对比发现,研究区的Zn和As含量都相对比较高,表明它们可能对刘家峡水库造成污染,而其它元素的含量都略高于或与上述地区相当,说明人类活动给刘家峡水库带来的环境压力还是相当有限的。

与黄河口的相比,除 Co 外,Pb、Ni、Cu 比研究区 高出 60% 以上。主要原因可能是黄河两岸碎屑及 陆地岩石风化后的产物会携带元素随水流运移,在 河流入海时,变宽的河道、变慢的流速及淡咸水间 所产生的物理化学过程等使大量微量元素沉积到 河口的沉积物中,从而造成其微量元素的相对 富集^[5]。

研究区微量元素中涉及有多种有害的重金属 元素,而判断现代沉积物是否污染常和全球页岩中 元素含量均值进行对比^[5],因此,通过简单的对比 发现(表5),研究区的Zn和As的含量都超出页岩 均值的两倍左右,Pb也超出了17%,其余元素则小 于页岩均值,这说明刘家峡水库的Zn和As可能造 成了重金属的污染,希望引起重视并进行进一步的 研究。

3 结论

(1)研究区表层沉积物中 Sr、Zn、Zr 和 Ba 的含量平均值超过了 170 μg /g,Cd、Mo 和 Tl 的含量平均值都在 1 μg /g 以下,其它元素含量平均值则在 2.01~104.34 μg /g 之间。

(2) 微量元素的来源可由 3 个主成分来反映, 其贡献率分别为 63.20%、12.51% 和 9.76%。其中 Cu、V、Ni、Cr、Co、Rb、Ga、Nb、Hg、Pb、Se、Be、Sc、Li、 Mo、Sn、Cs、Tl、Th 和 U 主要受第一主成分控制,即矿 物岩石的自然风化剥蚀释放; Zr 和 Ba 主要受第二 主成分控制,即河流沉积物中元素的迁移和转化; Sr 主要受第三主成分控制,即生物成因。

Table 5 Comparison of heavy metallic element contents in the sediments from the Liujiaxia Reservoir and other places

表 5 刘家峡水库沉积物重金属和其他区域含量的对比

	Co	Cu	Ni	Pb	Cr	Zn	As	Cd
本研究均值	13.65	32.41	34.31	23.41	77.78	293.7	37.01	0.15
珠江沉积物[34]	18	38	35	30	86	85	17	0.09
南海北部浅海[34]	9	13	20	19	53	61	7.2	0.05
长江口外海域[14]	13.5	15.1	28.6	22. 5	66.8	67.4	7.08	0.07
黄河口 ^[35]	9.84	53.45	58.53	40.72	-	-	-	-
全球页岩均值[36]	19	45	68	20	90	95	13	0.3

(3) 刘家峡水库沉积物中 Zn 和 As 都在不同程 度上较珠江沉积物、南海北部浅海沉积物和长江口 外海域更富集。而且,其含量远超过了全球页岩平 均值,需引起重视并进行进一步重金属元素的深入 研究。

参考文献:

- [1] 胡国成,许振成,赵学敏,等.高州水库表层沉积物重金属污染 特征及生态风险评价[J].环境科学研究,2011,08:949-957.
- [2] 余杨,王雨春,周怀东,等.三峡库区蓄水初期大宁河鱼类重金 属污染特征[J]. 生态学杂志,2013,32(7):1870-1876.
- [3] 杜臣昌,刘恩峰,羊向东,等.巢湖沉积物重金属富集特征与人 为污染评价[J].湖泊科学,2012,24(1):59-66.
- [4] 林秋奇,韩博平.水库生态系统特征研究及其在水库水质管理
 中的应用[J]. 生态学报,2001,21(6):1034-1040.
- [5] 甘华阳,梁开,郑志昌.珠江口表层沉积物中微量元素地球化
 学[J].海洋地质与第四纪地质,2010,04:131-139.
- [6] 高冰, 于秋颖, 贾彦彬, 等. 2009-2011 年黄河包头段水中微量 元素调查[J].环境与健康杂志, 2012, 29(4): 347 - 349.
- [7] 杨守业,李从先.长江与黄河沉积物元素组成及地质背景[J]. 海洋地质与第四纪地质,1999,19(2):19-26.
- [8] 刘明,范德江.长江、黄河入海沉积物中元素组成的对比[J]. 海洋科学进展,2009,27(1):42-50.
- [9] 陈启林,李相博,汤桦. 民和盆地侏罗系沉积演化特征及勘探 潜力[J]. 甘肃地质学报,2005,14(1):65-70.
- [10] 李麒麟, 颉贵琴, 周玲琦, 等. 兰州 民和盆地河口群层序地 层格架特征及盆地演化[J]. 沉积与特提斯地质, 2002, 22
 (4): 73-78.
- [11] 叶留生. 甘青间民和盆地的河口群 [J]. 地层学杂志, 1980, 4 (2): 96-105.
- [12] 张海峰,林启祥,张智勇,等. 兰州 民和盆地下白垩统河口 群沉积序列及沉积相研究[J]. 地质科技情报,2003,22(4):
 21-26.
- [13] 陈军,柳永清,旷红伟,等.兰州-民和盆地下白垩统河口 群沉积特征及盆地分析[J].地质通报,2013,32(2):488 -501.
- [14] 蓝先洪,张志殉,李日辉,等.长江口外海域表层沉积物微量 元素地球化学特征[J].现代地质,2011,25(6):1066 -1076.
- [15] 朱伟,边博,阮爱东.镇江城市道路沉积物中重金属污染的来源分析[J].环境科学,2007,28(7):1584-1589.
- [16] Robertson D J, Taylor K G, Hoon S R. Geochemical and mineral magnetic characterisation of urban sediment particulates, Manchester, UK [J]. Applied Geochemistry, 2003, 18(2): 269-282.
- [17] 林春野,何孟常,李艳霞,等.松花江沉积物金属元素含量、污染及地球化学特征[J].环境科学,2008,29(8):2123-2130.
- [18] Hu B Q, Cui R Y, Li J, et al. Occurrence and distribution of heavy

metals in surface sediments of the Changhua River Estuary and adjacent shelf (Hainan Island) [J]. Marine Pollution Bulletin, 2013,76(1-2) : 400 - 405.

- [19] Tripathi V S. Factor analysis in geochemical exploration [J]. Journal of Geochemical Exploration, 1979, 11(3): 263 – 275.
- [20] Gramowska H, Krzyzaniak I, Baralkiewicz D, et al. Environmental applications of ICP-MS for simultaneous determination of trace elements and statistical data analysis [J]. Environmental Monitoring and Assessment, 2010, 160(1/2/3/4): 479 – 490.
- [21] 张文彤. SPSS 统计分析高级教程 [M]. 北京: 高等教育出版 社,2004. 218-220.
- [22] 杜臣昌,刘恩峰,羊向东,等. 巢湖沉积物重金属富集特征 与人为污染评价[J]. 湖泊科学, 2012, 24(1):59-66.
- [23] 郭家麟. 刘家峡水库泥沙淤积形态分析 [J]. 人民黄河, 2011,33(1): 20-21.
- [24] 杨守业,李从先.元素地球化学特征的多元统计方法研究—
 长江与黄河沉积物元素地球化学研究[J].矿物岩石,1999,
 (1):63-67.
- [25] 陈绍谋,梁美桃,吴必豪,等. 南海表层沉积物的地球化学研究[J]. 矿物岩石地球化学通报, 1998, (1):17-19.
- [26] 杨子赓.海洋地质学[M].济南:山东教育出版社,2004.1-469.
- [27] 蔡观强,邱燕,彭学超,等. 南海西南海域表层沉积物中微量 元素 Ba 的地球化学特征 [J]. 现代地质, 2010, 24(3): 560 - 569.
- [28] 南京大学地质系. 地球化学 [M]. 北京: 科学出版社, 1979. 1 -514.
- [29] 彭渤,唐晓燕,余昌训,等.湘江入湖河段沉积物重金属污染及其 Pb 同位素地球化学示踪[J].地质学报,2011,85(2): 282-299.
- [30] Sensarma S,Rajamani V,Tripathi J K. Petrography and geochemical characteristics of the sediments of the small River Hemavati, Southern India: Implications for provenance and weathering processes [J]. Sedimentary Geology, 2008, 205 (3/4): 111 - 125.
- [31] 鲍志诚,彭渤,徐婧喆,等. 湘江入湖河段沉积物主元素组成 对重金属污染的指示[J]. 地球化学, 2012, 41(6):545 -558.
- [32] 何梦颖,郑洪波,黄湘通,等. 长江流域沉积物黏土矿物组合
 特征及物源指示意义[J]. 沉积学报,2011,29(3):544
 -551.
- [33] 韩桂荣,刘玉海.黄河口海区沉积物柱样中碳酸盐组分[J]. 海洋与湖沼,1993,24(5):456-466.
- [34] 赵一阳,鄢明才. 中国浅海沉积物地球化学[M]. 北京:科学 出版社, 1994.
- [35] 赵其渊,李家丰,丁红,等.黄河口沉积物微量元素的多元统 计分析[J].中国海洋大学学报:自然科学版,1985,(1):169 -178.
- [36] Turekian K K, Wedepohl K H. Distribution of the elements in some major units of the earth's crust [J]. Geological Society of America Bulletin, 1961, 72(2): 175 – 192.

Trace element geochemistry of the surface sediments in the Liujiaxia Reservoir, Gansu

WANG Jian-feng^{1, 2, 3}, LEI Tian-zhu¹, ZHANG Sheng-yin¹, ZHANG Xi-long^{1, 2}, CHEN Wen-lei^{1, 2}, FAN Hai-long

(1. Key Laboratory of Petroleum Resources, Gansu Province/Key Laboratory of Petroleum Resources Research, Institute of Geology and Geophysics, Chinese Academy of Sciences, Lanzhou 730000, Gansu, China; 2. University of Chinese Academy of Sciences, Beijing 100049, China; 3. Earthquake Administration of Heilongjiang Province, Harbin 150090, Heilongjiang, China)

Abstract: The concentration, correlation, spatial distribution, controlling factor and source of 25 trace elements in the surface sediments from the Liujiaxia Reservoir, Gansu are analyzed by using the multivariate statistical method. The mean contents of the elements Sr, Zn, Zr and Ba are higher than 170 μ g /g, while the values of the elements Cd, Mo and Tl are lower than 1 μ g /g in the surface sediments from the Liujiaxia Reservoir. The values of other analyzed elements lie within the range of 2. 01-104. 34 μ g/g. Evident correlation and similar distribution exist among the elements Cu, V, Co, Cr, Ni, Rb, Li, Cd, Be, Pb, Sc, As, Ga, Nb, Sn, Cs, Tl, Th and Al₂O₃. Factor analysis shows that the trace elements in the Liujiaxia Reservoir are divided into three main sources in the following. The distribution of the first component elements is controlled by the weathering and erosion of the natural minerals and rocks, and their contribution rate is 63. 20%. The Zr and Ba distribution of the second component elements are mainly affected by the migration and transformation of the elements is mainly controlled by the biogenic origin, and their contribution rate is 9.76%. In addition, the contents of the elements Zn and As in the heavy metallic elements in the study area are much higher than the average values of the global shales, which is worth further study in the future.

Key words: trace element; content; factor analysis; surface sediments; Liujiaxia Reservoir