王娜, 王家松, 曾江萍,等. 重铬酸钾和高锰酸钾电位落差法测定砂岩型铀矿氧化还原电位的探讨[J]. 岩矿测试, 2022, 41 (5):806-814.

WANG Na, WANG Jiasong, ZENG Jiangping, et al. Determination of Redox Potential of Sandstone-type Uranium Ore by Potential Drop Methods of Potassium Dichromate and Potassium Permanganate[J]. Rock and Mineral Analysis, 2022, 41(5):806-814.

[DOI: 10.15898/j. cnki. 11-2131/td. 202112080199]

# 重铬酸钾和高锰酸钾电位落差法测定砂岩型铀矿氧化还原 电位的探讨

王娜<sup>1,2</sup>,王家松<sup>1\*</sup>,曾江萍<sup>1</sup>,李强<sup>3</sup>,吴磊<sup>1</sup>,陈枫<sup>1</sup>

(1. 中国地质调查局天津地质调查中心, 天津 300170;

2. 中国地质调查局泥质海岸带地质环境重点实验室, 天津 300170;

3. 核工业二〇三研究所, 陕西 咸阳 710086)

摘要:氧化还原电位是一个体系中所有物质混合氧化还原电位的数量指标,反映了整个体系氧化还原能力 的相对强弱,而砂岩型铀矿的氧化还原电位控制着铀等变价元素的地球化学行为,对准确圈出铀富集层位具 有重要意义。电位落差法借助于氧化剂溶液测定样品的氧化还原容量,电位差的大小能准确反映出砂岩型 铀矿样品所含还原组分的还原能力。本文以重铬酸钾和高锰酸钾作为氧化剂,探讨了应用这两种氧化剂的 电位落差法测定砂岩型铀矿氧化还原电位(ΔEh)的特点。系统研究了两种方法溶液介质浓度、氧化剂浓度、 平衡电位时间、样品浸泡时间和样品与氧化剂溶液的固液比对 ΔEh 测定的影响。按照两种方法最优条件测 定 8 个砂岩型铀矿样品,重铬酸钾法 ΔEh 值在 15~118mV 之间,相对标准偏差为 2.50%~7.44%;高锰酸钾 法 ΔEh 值在 45~89mV 之间,相对标准偏差为 0.89%~1.42%,两种方法在测量 8 个砂岩型铀矿样品 ΔEh 的 相对水平方面具有一致性,相关系数为 0.9882。研究表明重铬酸钾电位落差法的 ΔEh 更分散跨度更大,能 更直观地看出样品间还原能力的差别;高锰酸钾电位落差法的 ΔEh 稳定性更好。两种电位落差法测量砂岩 型铀矿的 ΔEh 数值可用于其氧化还原分带的划分。

关键词:砂岩型铀矿;氧化还原电位;电位差;重铬酸钾;高锰酸钾

#### 要点:

(1)研究了溶液介质和氧化剂浓度、平衡电位和浸泡时间、固液比对砂岩型铀矿氧化还原电位(ΔEh)测定的影响。

(2) 以重铬酸钾和高锰酸钾作为氧化剂的两种电位落差法在测量砂岩型铀样品 ΔEh 的相对水平方面是一致的。

(3) 两种电位落差法测量砂岩型铀矿的 ΔEh 数值可用于其氧化还原分带的划分。

中图分类号: 0655.23 文献标识码: B

铀矿作为国家战略资源和能源矿产,在国防建 设和经济发展中发挥着重要作用,而砂岩型铀矿在 铀矿中的占比最大。中国砂岩型铀矿主要分布在北 方大型沉积盆地,如新疆伊利盆地、准格尔盆地、 塔里木盆地、内蒙古鄂尔多斯北部、二连盆地、东北 松辽盆地等<sup>[1-7]</sup>,随着地浸技术的应用,砂岩型铀矿 成为铀矿勘查的主攻方向<sup>[8-11]</sup>。铀是氧化还原敏感 元素,在氧化环境中主要以六价态的碳酸铀酰络合物

收稿日期: 2021-12-08; 修回日期: 2022-02-18; 接受日期: 2022-03-13

基金项目:中国地质调查局地质调查项目"地质调查标准化与标准制修订(中国地质调查局天津地质调查中心)" (DD20190472);中国地质调查局地质调查项目"国家地质大数据汇聚与管理(中国地质调查局天津地质调查 中心)"(DD20190472)

第一作者:王娜,硕士,高级工程师,主要从事岩石矿物分析及光释光测年工作。E-mail: hmilywna@163.com。

通信作者:王家松,硕士,高级工程师,主要从事岩石矿物分析研究。E-mail: 372516720@ qq. com。

[UO<sub>2</sub>(CO<sub>3</sub>)<sub>3</sub>]<sup>4-</sup>和[UO<sub>2</sub>(CO<sub>3</sub>)<sub>3</sub>]<sup>6-</sup>存在;在氧化还原 过渡带,两种碳酸盐铀酰络合物[UO<sub>2</sub>(CO<sub>3</sub>)<sub>3</sub>]<sup>4-</sup>和 [UO<sub>2</sub>(CO<sub>3</sub>)<sub>3</sub>]<sup>6-</sup>降低分解,[UO<sub>2</sub>]<sup>2+</sup>处于饱和状态;在 还原环境中以四价态的沥青铀矿(UO<sub>2</sub>)形式存 在<sup>[12-15]</sup>。四价铀较稳定,易富集成矿;六价铀溶解度 较高,易于迁移。当岩石的氧化还原电位较高时,流 体从岩石中浸取铀;当氧化还原电位较低时,液体中 的铀可能被还原沉淀从而形成铀矿。因此,氧化还原 电位对铀矿矿体的圈定具有指示意义<sup>[16-20]</sup>。

氧化还原电位是由氧化还原电对和标准氢电极 组成原电池,在电极反应达到平衡时的电动势 (Eh)<sup>[21]</sup>.反映了整个体系氧化性或还原性强弱的 相对程度<sup>[22-24]</sup>。氧化还原电位的测定分为直接测 定法和电位落差法(差减电位法)<sup>[12,25]</sup>。直接测定 法是采用电位仪或者去极化仪等仪器测定样品的电 动势。电位落差法是测定加入含有还原组分的样品 后该氧化剂溶液的氧化还原电位变化值( $\Delta Eh$ )。张 卫民等[14]采用直接测定法测定新疆伊犁盆地 512 铀矿床样品,利用测量的大量数据划分和确定了砂 岩型铀矿层间氧化带中的氧化带、氧化还原过渡带 和还原带的大体位置。但直接测定法操作繁琐,干 扰因素多,易受空气中氧气的影响,所测电位值取决 于样品中水溶性物质的多少,不能真实地反映岩石 的氧化还原电位值[24-25];电位落差法可兼顾水溶性 和不溶于水的还原组分,能够客观地反映样品的还 原能力,同时氧化剂的存在可忽略氧气的影 响<sup>[12,25]</sup>。王剑锋<sup>[26]</sup>利用高锰酸钾落差法测定的氧 化还原电位进行地球化学分带,以此研究了铀矿成 矿作用机理和矿化富集规律,但是并未将高锰酸钾 落差法实验条件加以优化细化。

重铬酸钾和高锰酸钾作为两种电位值稳定的强 氧化剂,本文采用重铬酸钾和高锰酸钾电位落差法 测定砂岩型铀矿的氧化还原电位,探讨了溶液介质 和氧化剂浓度、平衡电位和浸泡时间、样品与氧化剂 溶液的固液比对 ΔEh 测定的影响,确定了两种方法 最佳测量条件,通过测定 8 个砂岩型铀矿样品,建立 了砂岩型铀矿氧化还原电位测定的分析方法,对砂 岩型铀矿氧化还原分带的划分、成矿机理和矿产分 布规律的研究提供了支撑。

# 1 实验部分

1.1 仪器与主要试剂

雷磁 pHS-25 型氧化还原电位测定仪(上海仪

电科学仪器有限公司):工作电极(213-01 铂电极);参比电极(232 甘汞电极)。

重铬酸钾为基准试剂(天津科瑞恩化工销售有 限公司),高锰酸钾(天津渤化化学试剂有限公司)。 其余试剂均为分析纯(天津市致远化学试剂有限公 司)。实验用水为二次去离子水。

## 1.2 试剂配制

硫酸亚铁铵-硫酸铁铵标准溶液:称取 39.21g 硫酸亚铁铵和 48.22g 硫酸铁铵于烧杯中,加入 56mL浓硫酸,搅拌后,将悬浊液倒入含 600mL 蒸馏 水的 1000mL 烧杯中,放置两天,待澄清后转移至 1000mL 容量瓶中并定容至刻度。

0.10mol/L 的 1/6K<sub>2</sub>Cr<sub>2</sub>O<sub>7</sub> 溶液:称取 24.51g 重铬酸钾于烧杯中溶解,转移至 5000mL 容量瓶中, 加入 1000mL 50%硫酸,定容至刻度并摇匀。

0.10mol/L的1/3KMnO<sub>4</sub>溶液:称取5.27g高锰酸钾溶于1000mL水中,加热煮沸,放置过夜,用砂漏斗或者脱脂棉过滤至1000mL棕色容量瓶中,加入20mL10%氢氧化钾,用煮沸放至常温的去离子水定容至刻度并摇勾。

### 1.3 实验方法

(1)样品处理:实验所测试的样品(样品编号为 样品 1~3、Q001 和 L002~L009)均为采自鄂尔多斯 盆地的灰绿色砂岩岩心样品,经过粗碎、中碎、细碎 三个阶段,每个阶段包括破碎、过筛、混匀和缩分四 道工序,粉碎至 150~200 目。样品缩分公式、破碎 粒径、质量检查等具体要求参照《地质矿产实验室 测试质量管理规范 第2部分:岩石矿物分析样品 制备》(DZ/T 0130.2)。

(2)电极预处理:铂电极依次在纯水、无水乙 醇、0.1mol/L盐酸中超声处理 3min 后,再浸泡于 0.1mol/L盐酸中 60min,用去离子水洗净;参比电极 在使用前浸泡于 0.10mol/L盐酸中 60min,用去离 子水洗净。

(3)样品测定:将经预处理的铂电极和参比电 极插入重铬酸钾溶液或高锰酸钾溶液中,金属表面 便会产生电子转移,电极与溶液产生电位差,电极反 应达到平衡时,记录相对于参比电极的电位值 Eh<sub>1</sub>。 称取粉碎至 150~200 目的样品 2.50g 于 150mL 瓶 中,加入 50mL 重铬酸钾溶液或者高锰酸钾溶液,摇 匀后盖紧,每 30min 摇匀一次,1h 后测定高锰酸钾 溶液上清液电位值 Eh<sub>2</sub>,2h 后测定重铬酸钾上清液 电位值 Eh<sub>2</sub>。氧化还原电位值 ΔEh=Eh<sub>1</sub>-Eh<sub>2</sub>。

# 2 结果与讨论

## 2.1 重铬酸钾法溶液介质和氧化剂浓度的选择

重铬酸钾氧化砂岩型铀矿中的还原物质时,需 要氢离子参与反应,因此重铬酸钾电位落差法测定 氧化还原电位需在酸性介质中进行,而溶液酸度会 直接影响氧化还原电位值<sup>[27-29]</sup>。根据能斯特方程  $\text{Eh}=E^{0}+\frac{0.059}{n} \lg \frac{[氧化态][H^{+}]}{[还原态]}$ ,溶液中氢离子浓 度(酸度)越大, Eh 值越高。考虑到 Eh 值过高,仪 器灵敏度会降低,选取 10%硫酸作为重铬酸钾溶液 介质。但重铬酸钾法不适合测定碳酸盐类岩石矿 物,因为硫酸与碳酸盐反应,使氧化剂溶液的 pH 发 生变化,导致悬浊液的 Eh 值降低<sup>[26]</sup>。

氧化剂浓度过低时,外界因素如光线、灰尘及空 气中的还原颗粒对其稳定性影响较大<sup>[29]</sup>:浓度过高 时,仪器灵敏度和测量稳定性降低。合理的氧化剂 浓度既可以降低分析误差,又能保证较大的落差电 位。按照1.3节所示的实验方法测量不同浓度重铬 酸钾的 Eh 及砂岩型铀矿-重铬酸钾浸泡液的  $\Delta$ Eh, 测量结果如表1所示,1/6K,Cr,O,溶液浓度在0.05 ~0.15mol/L内,Eh值随着浓度增加而升高,在 0.20mol/L时Eh有所下降。当1/6K<sub>2</sub>Cr<sub>2</sub>O<sub>7</sub>溶液浓 度为 0.01 mol/L 时,氧化能力弱于 2.5g 砂岩型铀矿 样品的还原能力,氧化剂不足而被完全还原:浓度为 0.10mol/L和0.15mol/L时,氧化能力强于样品的 还原能力,砂岩型铀矿样品被完全氧化,ΔEh 值高于 浓度为 0.05mol/L 和 0.20mol/L 时的 ΔEh 值。根 据表1的数据,选取氧化剂1/6K,Cr,O,溶液浓度 0.  $10 \text{mol/L}_{\odot}$ 

## 表1 不同浓度重铬酸钾条件下重铬酸钾及样品-重铬酸钾 浸泡液的电位值

 
 Table 1
 Eh values of potassium dichromate and sample – potassium dichromate immersion solution under different concentrations of potassium dichromate

1/6 K <sub>2</sub> Cr <sub>2</sub> O <sub>7</sub> 溶液浓度	重铬酸钾	样品−重铬酸钾 浸泡液 Eh(mV)			落差电位 ΔEh(mV)		
(mol/L)	Eh(mV)	样品 1	样品 2	样品 3	样品 1	样品 2	样品 3
0.01	892	470	445	727	422	447	165
0.05	940	838	880	861	102	60	79
0.10	982	859	935	879	127	51	107
0.15	990	855	931	879	129	53	105
0.20	983	865	942	886	118	41	97

## 2.2 高锰酸钾法溶液介质和氧化剂浓度的选择

高锰酸钾法测定氧化还原电位是在 pH = 11~ 13 的碱性介质中进行<sup>[26]</sup>,当砂岩型铀矿样品中的 还原组分被氧化, $Mn^{7+}$ 被还原为  $MnO_2$  时,溶液的电 位值降低。两种电位落差法测定氧化还原电位时, 1/3mol K $MnO_4$  与 1/6mol K<sub>2</sub>Cr<sub>2</sub>O<sub>7</sub> 转移电子数相同, 为了直观地比较两种方法测量砂岩型铀矿的氧化还 原 电 位 值,选取 1/3K $MnO_4$  溶 液 的 浓 度 与 1/6K,Cr<sub>2</sub>O<sub>7</sub> 相同,均为 0. 10mol/L。

按照 1.3 节的实验方法考察了氢氧化钾不同浓 度下高锰酸钾溶液及砂岩型铀矿高锰酸钾浸泡液的 Eh 值,结果如表 2 所示,氢氧化钾浓度在 0.0~1.5×  $10^{-3}$  时,高锰酸钾溶液 Eh 逐渐降低,但在氢氧化钾 浓度为 1.5×10<sup>-3</sup>~10.0×10<sup>-3</sup> 时趋于稳定。加入砂 岩型铀矿后,氢氧化钾浓度在 0.0~1.0×10<sup>-3</sup> 时 ΔEh 随氢氧化钾浓度增加而增大,并在氢氧化钾浓 度为 1.0×10<sup>-3</sup>~10.0×10<sup>-3</sup> 时趋于稳定。为保证溶 液的 pH=11~13 及 ΔEh 的稳定,选取高锰酸钾法中 的氢氧化钾介质浓度为 2.0×10<sup>-3</sup>。

# 表 2 不同浓度氢氧化钾条件下高锰酸钾及样品-高锰 酸钾浸泡液的电位值

 
 Table 2
 Eh values of potassium permanganate and sample – potassium permanganate immersion solution under different concentrations of potassium hydroxide

测宁溶油	氢氧化钾浓度(×10 <sup>-3</sup> )							
侧足俗视	0.0	0.5	1.0	1.5	2.0	4.0	6.0	10.0
0. 10mol/L 1/3 KMnO <sub>4</sub> Eh(mV)	678	483	482	477	476	476	474	473
砂岩型铀矿浸泡液 Eh(mV)	661	442	424	423	421	422	420	418
落差电位 ΔEh(mV)	14	41	58	54	55	54	54	55

# 2.3 两种方法平衡电位时间、样品浸泡时间及 固液比的选择

平衡电位时间是影响电位值测量准确度的重要因 素<sup>[29]</sup>。一般是将某一时间点的稳定电位称为相对平衡 电位<sup>[30]</sup>。实验考察了硫酸亚铁铵-硫酸铁铵标准溶 液、重铬酸钾溶液(10%硫酸介质的0.10mol/L  $1/6K_2Cr_2O_7$ 溶液)、砂岩型铀矿重铬酸钾浸 泡液(10%硫酸介质的2.5g样品-50mL 0.10mol/L  $1/6K_2Cr_2O_7$ 溶液)、高锰酸钾溶液(2.0×10<sup>-3</sup> 氢氧化钾 介质的 0. 10mol/L 1/3KMnO<sub>4</sub> 溶液) 和砂岩型铀矿高锰 酸钾浸泡液 (2.  $0 \times 10^{-3}$  氢氧化钾介质的 2. 5g 样品 – 50mL 0. 10mol/L 1/3KMnO<sub>4</sub> 溶液) 不同时间下电位值。

测定结果如表 3 所示, 硫酸亚铁铵-硫酸铁铵 标准溶液、高锰酸钾溶液和砂岩型铀矿高锰酸钾浸 泡液在 5min 时可达到相对平衡电位, 而重铬酸钾溶 液和砂岩型铀矿重铬酸钾浸泡液在 15min 时达到相 对平衡电位。这是由于硫酸亚铁铵-硫酸铁铵标准 溶液和高锰酸钾溶液属于强平衡体系, 短时间内可 达到稳定电位值; 而重铬酸钾溶液属于弱平衡体系, 需较长时间达到平衡电位。因此, 测量电位前使用 硫酸亚铁铵-硫酸铁铵标准溶液检测氧化还原电位 仪的状态; 高锰酸钾落差法平衡电位时间选择 5min, 重铬酸钾落差法选择 15min。

#### 表 3 不同平衡电位时间下溶液的电位值

Table 3 Eh values of solution at different equilibrium potential time

测宁家冻	Eh(mV)							
侧走俗仪	0min	5min	10min	15min	20min	25min	30min	
硫酸亚铁铵- 硫酸铁铵标准溶液	402	428	427	430	430	427	430	
重铬酸钾溶液	890	936	992	985	990	989	993	
砂岩型铀矿 重铬酸钾浸泡液	782	810	829	844	845	847	850	
高锰酸钾溶液	526	481	481	480	479	481	483	
砂岩型铀矿 高锰酸钾浸泡液	463	425	424	423	426	428	427	

浸泡时间直接影响砂岩型铀矿与氧化剂的反应 效果,从而影响电位值及电位差。按照 1.3 节实验 方法测量不同浸泡时间下三个样品两种方法的 ΔEh 值,结果见表 4,重铬酸钾法三个样品的 ΔEh 值在 60min 后达到最大,高锰酸钾法的 ΔEh 值在 30min 即可达到平衡,为了使样品被充分氧化,选取重铬酸 钾法样品浸泡时间 120min,高锰酸钾法为 60min。

砂岩型铀矿样品质量与氧化剂溶液体积的固液 比(g:mL)是影响氧化还原效果的又一重要因 素<sup>[29-31]</sup>。实验考察了固液比分别为 0.5:50、1.0: 50、1.5:50、2.0:50、2.5:50、3.0:50、5.0:50 时三 个砂岩型铀矿样品两种方法的 ΔEh 值。从表 4 可以 看出,随着固液比的增加,还原性物质增多,两种方法 的 ΔEh 值逐渐升高;但是当固液比大于2.5:50时,

#### 表 4 不同浸泡时间和固液比下两种方法的 ΔEh 值

Table 4 Eh values of the two methods under different immersion time and solid-liquid ratio

浸泡时间	重铬酸钾法ΔEh(mV)			高锰酸	读钾法 ΔEl	n(mV)
( min )	样品 1	样品 2	样品 3	样品1	样品 2	样品 3
30	106	42	88	65	44	87
60	121	50	100	67	42	89
90	125	49	101	69	45	85
120	123	47	103	68	47	86
180	122	52	102	66	44	88
300	128	49	104	64	48	90
固液比	重铬酸钾法ΔEh(mV)			高锰酸钾法ΔEh(mV)		
(g/mL)	样品 1	样品 2	样品 3	样品1	样品 2	样品 3
0.5:50	78	19	47	67	26	51
1.0:50	96	28	76	87	37	67
1.5:50	115	40	92	92	39	71
2.0:50	124	48	104	97	42	75
2.5:50	136	63	110	101	44	79
3.0:50	139	85	117	103	45	82
5.0:50	169	113	136	126	52	92

重铬酸钾法样品 1 和样品 3 的 ΔEh 值增幅渐缓,而高 锰酸钾法中固液比为 1.0:50 时三个样品 ΔEh 值增 幅放缓。为了使样品的还原物质能被充分氧化且通 过 ΔEh 值更好地反映样品还原能力,选择重铬酸钾 法固液比为 2.5:50,高锰酸钾法固液比为 1.0:50。

### 2.4 两种方法的测试结果

按照优化后的重铬酸钾电位落差法(2.5g砂岩 型铀矿样品于 10% 硫酸介质的 50mL 0. 10mol/L 氧化 剂 1/6K, Cr, O7 溶液中浸泡 120min, 平衡电位时间 15min)和高锰酸钾电位落差法(1.0g砂岩型铀矿样 品于 2.0×10<sup>-3</sup> 氢氧化钾介质的 50mL 0.10mol/L 氧 化剂 1/6KMnO<sub>4</sub> 溶液中浸泡 60min,平衡电位时间 5min)测定  $\Delta$ Eh 值,具体分析结果见表 5。8 个样品 重铬酸钾法的 ΔEh 值在 15~118mV 之间,测量 10 次 的 RSD 为 2.50%~7.44%;高锰酸钾法的 ΔEh 值在 45~89mV之间,测量10次的RSD为0.89%~1.42%。 从分析数据来看,8个样品重铬酸钾法的ΔEh 值更分 散、跨度更大,更能直观地看出不同样品还原能力的 差别,  $但 \Delta Eh$  稳定性要低于高锰酸钾法。虽然两种 方法的ΔEh 在数值上并不相等,但二者表现出较强 的线性相关性,高锰酸钾法 ΔEh 值和重铬酸钾法  $\Delta$ Eh 值的线性方程为 y=0.3882x+40.07,相关系数为 0.9882,说明两种方法在测量8个砂岩型铀矿样品  $\Delta Eh$ 的相对水平方面具有一致性。

#### 表 5 两种方法测量砂岩型铀矿样品的 ΔEh 值

Table 5  $\Delta$ Eh values of sandstone-type uranium ore samples with the two methods

投口的日	重铬西	<b></b> <i> </i>	高锰酸钾法		
件吅细写	$\Delta \mathrm{Eh}(\mathrm{mV})$	RSD(%)	$\Delta Eh(mV)$	RSD(%)	
L002	15	2.94	45	0.96	
L003	26	2.50	54	1.12	
L004	44	2.75	62	1.32	
L005	43	3.56	61	0.97	
L006	58	6.60	68	0.89	
L007	90	5.38	77	1.08	
L008	118	7.44	89	1.27	
L009	105	3.32	82	1.42	

# 2.5 砂岩型铀矿氧化还原环境和氧化还原分带的 判断

矿物氧化系数法可以判断矿物的氧化还原环境,对揭示矿床形成机理及普查找矿具有重要意义。 通常用矿物中  $Fe_2O_3/FeO$  质量的百分比或者分子 量百分比或分子式中不同价态的  $Fe^{3+}/Fe^{2+}$ 比值来 表示<sup>[32-33]</sup>。若  $Fe^{3+}/Fe^{2+} \gg 1$ ,说明矿样中以  $Fe^{3+}$ 为 主,是氧化环境;若  $Fe^{3+}/Fe^{2+} > 1$ ,矿样中  $Fe^{3+}$ 略大于  $Fe^{2+}$ ,是弱氧化环境;若  $Fe^{3+}/Fe^{2+} < 1$ ,矿样中  $Fe^{2+}$ 稍 大于  $Fe^{3+}$ ,是弱还原环境;若  $Fe^{3+}/Fe^{2+} \ll 1$ ,说明矿 物中以  $Fe^{2+}$ 为主,是还原环境。

根据 ΔEh 值也可对矿物进行氧化还原分带,判 断岩性的氧化还原容量<sup>[25-26]</sup>。按照文献报道,ΔEh <25mV 时为氧化岩石带;ΔEh 在 25~45mV 时为氧 化还原过渡带;ΔEh 在 45~65mV 时为还原岩石带; ΔEh>65mV 时为强还原带。

采用重铬酸钾滴定法<sup>[34]</sup>及熔片法<sup>[35-36]</sup>分别测 定样品 Q001、L003、L006 和 L008 中 Fe<sup>2+</sup>和 Fe<sup>3+</sup>的含 量,计算 Fe<sup>3+</sup>/Fe<sup>2+</sup>比值,判断矿物氧化还原环境,同 样按照高锰酸钾法测定上述矿样的 ΔEh 并判断氧 化还原分带<sup>[26]</sup>。结果如表 6 所示,两种方法判断的 氧化还原环境与氧化还原分带基本一致,Q001 和 L008 分别为氧化岩石带和强还原带,氧化系数法判 断为氧化环境和还原环境;L003 和 L006 分别为氧 化还原过渡带和还原岩石带,对应弱氧化环境和弱 还原环境。通过 2.4 节分析得出,以重铬酸钾和高 锰酸钾作为氧化剂的两种电位落差法在测量砂岩型 铀样品 ΔEh 的相对水平方面一致,重铬酸钾法测定 的 ΔEh 数值更分散、跨度更大,说明该法测定的 ΔEh 值也可应用于砂岩型铀矿的氧化还原分带。

## 表 6 氧化还原环境和高锰酸钾电位落差法氧化还原分带 的判断

Table 6 Judgment of redox environment and redox zoning by potassium permanganate potential drop method

样品编号	Fe <sup>3+</sup> /Fe <sup>2+</sup>	氧化还原环境	<b>Δ</b> Eh ( mV )	氧化还原分带
Q001	2.02	氧化环境	21	氧化岩石带
L003	1.07	弱氧化环境	40	氧化还原过渡带
L006	0.90	弱还原环境	50	还原岩石带
L008	0.27	还原环境	69	强还原带

## 3 结论

采用重铬酸钾法和高锰酸钾法两种电位落差法 测定砂岩型铀矿的氧化还原电位,系统研究了影响 砂岩型铀矿ΔEh 测量的因素,包括介质浓度、氧化 剂浓度、平衡电位时间、样品浸泡时间及固液比的选 取,利用优化后的两种方法测量8个砂岩型铀矿样 品的ΔEh值,二者在测量氧化还原电位的相对水平 方面具有一致性。采用高锰酸钾法测量的ΔEh值 判断砂岩型铀矿氧化还原分带,与氧化系数法判断 的矿物氧化还原环境吻合,两种电位落差法测量的 ΔEh值可用于砂岩型铀矿氧化还原分带的划分。

两种落差电位法能准确快速地测量砂岩型铀矿 的 ΔEh 值,有效地解决了直接电位法操作繁琐、影 响因素多和测量误差大等问题,为其他岩石、土壤、 矿物氧化还原电位的测量提供了借鉴,但重铬酸钾 电位落差法不适用于测量碳酸盐类矿物的氧化还原 电位。另外应用于实际样品测量时,氧化还原电位 还需与地质构造、岩性岩相、水文地质和古地理研究 等密切结合才能获得可靠成果。

# 4 参考文献

 [1] 金若时,张成江,冯晓曦,等.流体混合对砂岩型铀矿成矿作用的影响[J].地质通报,2014,33(2-3): 354-358.

> Jin R S, Zhang C J, Feng X X, et al. The influence of fluid mixing on the mineralization of sandstone type uranium deposits [J]. Geological Bulletin of China, 2014,33(2-3):354-358.

 [2] 付勇,魏帅超,金若时,等.我国砂岩型铀矿分布特征 研究现状及存在问题[J].地质学报,2016,90(12): 3519-3544. Fu Y, Wei S C, Jin R S, et al. Current status and existing problems of China's sandstone-type uranium deposits [J]. Acta Geologica Sinica, 2016, 90(12); 3519-3544.

 [3] 刘武生,赵兴齐,史清平,等.中国北方砂岩型铀矿成 矿作用与油气关系研究[J].中国地质,2017,44(2): 279-287.

> Liu W S, Zhao X Q, Shi Q P, et al. Research on relationship of oil – gas and sandstone – type uranium mineralization of northern China [J]. Geology in China, 2017,44(2):279–287.

[4] 刘汉彬,李子颖,秦明宽,等.鄂尔多斯盆地北部砂岩
 型铀矿地球化学研究进展[J].地学前缘,2012,19
 (3):139-146.

Liu H B, Li Z Y, Qin M K, et al. Progress in geochemistry of sandstone-type uranium deposit in North Ordos Basin[J]. Earth Science Frontiers, 2012, 19(3): 139-146.

- [5] 金若时,滕雪明.中国北方砂岩型铀矿大规模成矿作用[J].华北地质,2022,45(1):42-57.
  Jin R S, Teng X M. Large scale sandstone-type uranium mineralization in northern China [J]. North China Geology,2022,45(1):42-57.
- [6] 孙占学,马文洁,刘亚洁,等. 地浸采铀矿山地下水环 境修复研究进展[J]. 地学前缘, 2021, 28 (5): 215-225.

Sun Z X, Ma W J, Liu Y J, et al. Research progress on groundwater contamination and remediation in *in situ* leaching uranium mines [J]. Earth Science Frontiers, 2021,28(5):215-225.

[7] 李子颖,方锡珩,陈安平,等.鄂尔多斯盆地北部砂岩
 型铀矿目标层灰绿色砂岩成因[J].中国科学(地球
 科学),2007,37(增刊):139-146.

Li Z Y, Fang X H, Chen A P, et al. Origin of grey-green sandstones in the target layer of sandstone-type uranium deposits in the northern Ordos Basin [J]. Science in China (Earth Science), 2007, 37 (Supplement): 139–146.

[8] 王琳. 地浸砂岩型铀矿钻探施工技术[J]. 现代矿业, 2021(4):223-225.

Wang L. Drilling construction technology for *in – situ* leaching sandstone – type uranium deposit [J]. Modern Mining, 2021(4):223–225.

 [9] 苗培森,陈印,程银行,等.中国北方砂岩型铀矿深部 探测新发现及其意义[J].大地构造与成矿学,2020, 44(4):563-575.

Miao P S, Chen Y, Cheng Y H, et al. New deep exploration discoveries of sandstone - type uranium

deposits in North China [ J ]. Geotectonica et Metallogenia,2020,44(4):563-575.

[10] 原渊,苏学斌,李建华,等.世界地浸采铀矿山生产现 状与进展[J].中国矿业,2018,27(1):59-61.
Yuan Y, Su X B, Li J H, et al. Production status and development of the world *in - situ* leaching of uranium mines [J]. China Mining Magazine, 2018, 27 (1): 59-61.

[11] 吉宏斌,阳奕汉,孙占学,等. 地浸采铀过程中的矿层 解堵增渗技术及现场应用[J]. 湿法冶金,2017,36
(2):143-147.
Ji H B, Yang Y H, Sun Z X, et al. Technology on

removing blockage and increasing permeability of ore layer and its production application [J]. Hydrometallurgy of China, 2017, 36(2):143-147.

- [12] 袁富蕴,刘峰.测定电位差圈定火山岩富铀层位[J].
  四川大学学报(工程科学版),2000,32(5):29-31.
  Yuan F Y, Liu F. Searching for rich uranium layers of volcanic rocks by measuring potential difference [J].
  Journal of Sichuan University (Engineering Science Edition),2000,32(5):29-31.
- [13] 孙占学,刘金辉,朱永刚,等.砂岩铀矿成矿过程与氧化还原分带:铀系不平衡证据[J].地球科学——中国地质大学学报,2004,29(2):224-230.
  Sun Z X,Liu J H,Zhu Y G, et al. Ore-forming process and redox zoning of sandstone type U deposits: Evidencefrom U series disequilibrium [J]. Earth Science—Journal of China University of Geosciences, 2004,29(2):224-230.
- [14] 张卫民,刘金辉,李学礼,等.水岩体系 Eh-pH 法在砂 岩型铀矿层间氧化带划分中的应用——以新疆伊犁 盆地 512 铀矿床为例[J].地球学报,2003,24(1): 85-90.

Zhang W M, Liu J H, Li X L, et al. Application of the water-rock system Eh-pH method to the division of the interlayer oxidation zone in the sandstone type uranium ore[J]. Acta Geosicientia Sinica, 2003, 24(1):85-90.

 [15] 宋洪柱,王东东,刘建强,等.东胜矿区深部直罗组氧 化还原环境与砂岩型铀矿特征[J].中国煤炭地质, 2015,27(7):55-61.

Song H Z, Wang D D, Liu J Q, et al. Zhiluo Formation redox environment and sandstone-type uranium deposit characteristics in deep part Dongsheng mining area[J].
Goal Geology of China, 2015, 27(7):55-61.

[16] Christophe B, Liu X D, Yan Z B, et al. Coupled uranium mineralisation and bacterial sulphate reduction for the

— 811 —

genesis of the Baxingtu sandstone-hosted U deposit, SW Songliao Basin, NE China [J]. Ore Geology Reviews, 2017,82(4):108-129.

- [17] Cumberland S A, Douglas G, Grice K, et al. Uraniunmobility in organic matter-rich sediments: A review of geological and geochemical processes[J]. Earth-Science Reviews, 2016,159(5):160-185.
- [18] 张玉燕,刘红旭,修小茜.我国北西部地区层间氧化带砂岩型铀矿床微生物与铀成矿作用研究初探[J].
   地质学报,2016,90(12):3508-3518.

Zhang Y Y, Liu H X, Xiu X Q. Relationship between micro – organisms and uranium metallogeny of the interlayer oxidation zone sandstone – type uranium deposits in NW China[J]. Acta Geologica Sinica, 2016, 90(12):3508–3518.

- [19] Shamim A, Yang X Y, Franco P. Sandstone type uranium deposits in the Ordos Basin, northwest China: A case study and an overview [J]. Journal of Asian Earth Sciences, 2017, 146(9):367-382.
- [20] 张莉娟,安树清,徐铁民,等.鄂尔多斯砂岩型铀矿床 中灰绿色砂岩还原能力影响因素研究[J]. 岩矿测 试,2018,37(4):396-403.

Zhang L J, An S Q, Xu T M, et al. Study on influcing factors for reduction capacity of gray-green sandstone in ordos sandstone-type uranium deposits [J]. Rock and Mineral Analysis, 2018, 37(4): 396-403.

- [21] 向交,徐丽萍,李和平,等. 氧化还原电位的研究及应用[J]. 地球与环境,2014,42(3):430-436.
  Xiang J, Xu L P, Li H P, et al. Research on and application of oxidation-reduction potential [J]. Earth and Environment,2014,42(3):430-436.
- [22] 洪妍,郭秋梅,董铁有,等. ORP 的测量及数显 ORP 标定的原理[J]. 河南科技大学学报(自然科学版), 2006,27(1):18-20.

Hong Y, Guo Q M, Dong T Y, et al. ORP measuring mechanism and calibration standards and principles for digital ORP meters [J]. Journal of Henan University of Science and Technology (Natural Science), 2006, 27 (1):18-20.

- [23] 王爱军,石超英.去极化方法测定海水的氧化还原电 位初探[J].海洋技术,2010,29(2):120-122.
  Wang A J,Shi C Y. Primary study on the seawater ORP by depolarization curve method[J]. Ocean Technology, 2010,29(2):120-122.
- [24] 王媛,李铁龙,刘大喜,等.电位测定法测海水氧化还 原电位的不确定度评定[J].南开大学学报(自然科 学版),2010,29(2):120-122.

Wang Y, Li T L, Liu D X, et al. Evaluation on uncertainty — 812 — of measurement for standard solutions of oxidation – reduction potential [J]. Acta Scientiarum Naturalium Universitatis Nankaiensis,2010,29(2):120-122.

 [25] 王娜,王家松,曾江萍,等.电位落差法测定砂岩型铀 矿氧化还原电位初探[J].地质调查与研究,2019,42
 (4):267-270.

Wang N, Wang J S, Zeng J P, et al. Primary study on oxidation-reduction potential of sandstone-type uranium deposit by measuring potential difference[J]. Geologycal Survey and Research, 2019, 42(4):267-270.

- [26] 王剑锋.氧化还原电位法的原理和测定方法[J]. 地质与勘探,1981,2(3):24-30.
  Wang J F. Principle and measurement method of oxidation-reduction potential method[J]. Geology and Exploration, 1981,2(3):24-30.
- [27] 吴金浩,刘桂英,王年斌,等. 辽东湾北部海域表层沉积物氧化还原电位及其主要影响因素[J]. 沉积学报,2012,30(2):333-339.
  Wu J H, Liu G Y, Wang N B, et al. The Eh in surface sediments in the northern of Liaodong Bay and its main influencing factors [J]. Acta Sedimentologica Sinica, 2012,30(2):333-339.
- [28] 毛凌晨,叶华.氧化还原电位对土壤中重金属环境行为的影响研究进展[J].环境科学研究,2018,31 (10):1669-1676.
  Mao L C, Ye H. Influence of redox potential on heavy metal behavior in soils: A review [J]. Research of
- Environmental Sciences,2018,31(10):1669-1676.
  [29] 余桂梁. 非碳酸盐岩样氧化还原电位的测定法[J]. 铀矿地质,1992(1):57-59.
  Yu G L. A method for the determination of redox

potential of non-carbonate rock samples [J]. Uranium Geology, 1992(1):57–59.

- [30] 闵洁.氧化还原电位测定仪测得值的不确定度分析
  [J].计量与测试技术,2019,46(4):112-113.
  Min J. Uncertainty evaluation of measurement result of oxidation reduction potential meter [J]. Metrology & Measurement Technique,2019,46(4):112-113.
- [31] 刘筱雪,方帷,李晓,等.氧化还原电位去极化法及铂 电极直接测定法对比研究[J].分析科学学报,2017, 33(6):851-854.

Liu X X, Fang W, Li X, et al. Comparative study of the depolarization curve method and platinum electrode direct determination method [J]. Journal of Analytical Science, 2017, 33(6):851-854.

[32] 张松豹,曹月明. 沉积型赤铁矿、菱铁矿和黄铁矿氧 化还原电位测量及其地球化学意义[J]. 中国矿业大 学学报,1992,21(2):59-64. Zhang S B, Cao Y M. Measurement of redox potential of sedimentary hematite, siderite and ryrite and its geochemical significance [J]. Journal of China University of Mining & Technology, 1992, 21(2):59-64.

[33] 夏建明,王恩德,赵纯福,等.弓长岭富铁矿氧化还原 环境的形成机制[J].东北大学学报(自然科学版), 2011,32(11):1643-1646.

> Xia J M, Wang E D, Zhao C F, et al. The formation mechanism of the redox environment in the rich iron deposits of Gongchangling [J]. Journal of Northeastern University (Natural Science), 2011, 32 (11): 1643-1646.

[34] 马景治, 王峰, 冯莉, 等. 重铬酸钾滴定法测定铁矿石 中亚铁含量方法的改进[J]. 中国无机分析化学, 2017,7(1):39-42.

> Ma J Z, Wang F, Feng L, et al. Method improvement for determination of ferrous iron in iron ore by potassium

dichromate titrmetry [J]. Chinese Journal of Inorganic Analytical Chemistry, 2017, 7(1): 39-42.

- [35] 周伟,曾梦,王健,等. 熔融制样-X 射线荧光光谱法 测定稀土矿石中的主量元素和稀土元素[J]. 岩矿测 试,2018,37(3):298-305.
  Zhou W,Zeng M,Wang J,et al. Determination of major and rare earth elements in rare earth ores by X - ray fluorescence spectrometry with fusion sample preparation [J]. Rock and Mineral Analysis,2018,37(3):298-305.
- [36] 夏传波,成学海,张会堂,等. 熔融制样-X 射线荧光 光谱法测定电气石中 12 种主次量元素[J]. 岩矿测 试,2018,37(1):36-42.
  Xia C H, Cheng X H, Zhang H T, et al. Determination of twelve major and minor elements in tournaline by X-ray fluorescence spectrometry with fusion sample preparation[J]. Rock and Mineral Analysis, 2018, 37 (1):36-42.

# Determination of Redox Potential of Sandstone – type Uranium Ore by Potential Drop Methods of Potassium Dichromate and Potassium Permanganate

WANG Na<sup>1,2</sup>, WANG Jiasong<sup>1\*</sup>, ZENG Jiangping<sup>1</sup>, LI Qiang<sup>3</sup>, WU Lei<sup>1</sup>, CHEN Feng<sup>1</sup>

(1. Tianjin Center, China Geological Survey, Tianjin 300170, China;

- 2. Key Laboratory of Muddy Coast Geo-Environment, China Geological Survey, Tianjin 300170, China;
- 3. No. 203 Research Institute of Nuclear Industry, Xianyang 710086, China)

## HIGHLIGHTS

- (1) The effects of solution medium and oxidant concentration, equilibrium potential and soaking time, and solidliquid ratio on the determination of the redox potential ( $\Delta Eh$ ) were studied.
- (2) Two potential drop methods using potassium dichromate and potassium permanganate as oxidants yielded consistent results in measuring relative levels of  $\Delta Eh$  in sandstone-type uranium samples.
- (3) The  $\Delta$ Eh values of sandstone-type uranium deposits measured by two potential drop methods can be used for the division of redox zoning.

Eh,



Sandstone-type uranium ore samples



Sandstone-type uranium ore oxidant soaking solution



Redox potential measuring instrument



Oxidant solution

# ABSTRACT

**BACKGROUND**: The redox potential is a quantitative indicator of the mixed redox potential of all substances in a system, which reflects the relative strength of the redox capacity of the whole system. It is of great significance to delineate the uranium enrichment horizon. The redox potential of sandstone-type uranium deposits controls the geochemical behavior of uranium and other variable valence elements, and is of great significance for accurately delineating uranium-enriched horizons. The potential difference method is used to measure the redox capacity of the sample by means of the oxidant solution, and the magnitude of the potential difference can accurately reflect the reducing ability of the reducing components in the sandstone-type uranium ore sample.

**OBJECTIVES**: To compare the two methods for the determination of the redox potential ( $\Delta$ Eh) of sandstone-type uranium ores.

**METHODS**:  $\Delta$ Eh of sandstone-type uranium ores was determined by two potential drop methods using potassium dichromate and potassium permanganate as oxidants. The effects of the solution medium concentration, oxidant concentration, equilibrium potential time, sample immersion time, and solid-liquid ratio of sample to oxidant solution on the determination of  $\Delta$ Eh were systematically studied. According to the optimal conditions of the two methods, 8 sandstone-type uranium samples were measured.

**RESULTS**: The  $\Delta$ Eh of the potassium dichromate method was between 15mV and 118mV, and the relative standard deviation was between 2.50% and 7.44%. The  $\Delta$ Eh of the potassium permanganate method was between 45mV and 89mV, with the relative standard deviation of 0.89% – 1.42%. The two methods had significant consistency in determining the relative level of  $\Delta$ Eh of 8 sandstone-type uranium ore samples, and the correlation coefficient was 0.9882.

**CONCLUSIONS:** The  $\Delta$ Eh of the potassium dichromate potential drop method is more dispersed with a large range, and the difference in reducing ability between samples can be identified more intuitively. The  $\Delta$ Eh of the potassium permanganate potential drop method is more stable. The  $\Delta$ Eh values of sandstone-type uranium deposits measured by two potential drop methods can be used for the division of redox zoning.

**KEY WORDS**: sandstone – type uranium ore; redox potential; potential difference; potassium dichromate; potassium permanganate