文章编号: 1000-0550(2008) 02-0257-08

恩平凹陷恩平组下段成岩过程分析与储层动态评价

禚喜准^{1,2} 王 琪^{1,2} 陈国俊^{1,2} 李小燕^{1,2} 张胜斌^{1,2}

(1. 中国科学院地质与地球物理研究所兰州油气资源研究中心 兰州 730000, 2 中国科学院研究生院 北京 100039)

摘 要 恩平凹陷恩平组下段现今埋深超过 3 800 m,处于中成岩 B期,客观评价恩平组下段的勘探潜力及有利目标 是深入勘探的重要前提。通过大量铸体薄片、普通薄片、扫描电镜等分析,划分了恩平凹陷恩平组的成岩序列,找出了 影响储层物性的主控成岩作用,认为压实作用是孔喉衰减的主导因素,有机酸性流体溶蚀作用是孔隙度局部回升的 主要原因。根据恩平凹陷埋藏史、地热史、成岩过程分析建立了恩平组的孔隙度演化模式,在关键时期恩平组下段处 于中成岩 A 期的晚期,该时期的古孔隙度平均值约 10%,孔喉已经比较细小,不利于酸性流体的改造和油气的大量充 注。在上述工作的基础上,运用沉积相、成岩相结合的方法对恩平组下段储层进行了动态评价,处于凹陷南斜坡的 PY 14-5-1井附近地区压实较弱,物性较好,是油气运聚的有利区带,其它地区成岩强度较高,只能作为天然气勘探的 目标。

关键词 古孔隙度 古成岩强度 成岩序列 成岩过程 关键时期

第一作者简介 禚喜准 男 1981年出生 博士研究生 储层沉积学与储层地球化学 E-mail weifanghoxiang@ 126 com.

中图分类号 P588 2 TE122 2+4 文献标识码 A

目前, 含油气盆地储层评价一般是根据现今储层 的物性特征进行储层评价, 但油气的运聚成藏是一个 动态过程, 恢复油气成藏关键时刻的古孔隙度、古渗 透率等物性参数更能客观的描述油气成藏的输导格 架和预测有利的储集相带, 本文对恩平凹陷的深部储 层——恩平组下段进行了动态分析, 划分了有利的储 集相带。

1 区域地质概况

恩平凹陷是珠江口盆地珠一拗陷的一个次级凹陷(图 1),为新生代古近纪开始发育的单旋回断陷一 拗陷盆地,自下而上发育文昌组、恩平组、珠海组、珠 江组、韩江组、万山组等地层,其中文昌组、恩平组为 陆相沉积,珠海组为海陆交互相,珠江组、韩江组、万 山组等地层为海相沉积。恩平凹陷烃源岩,主要为文 昌组的半深湖一深湖相泥岩。

恩平组下段上覆在文昌组烃源岩之上,有"近水 楼台先得月"的成藏优势,但恩平组下段主要为陆源 岩屑质石英砂岩,埋深一般超过3800m,成岩强度较 高,所以对恩平组下段进行客观的评价是恩平凹陷深 部勘探的重要基础。

2 成岩作用研究

21 压实作用

在恩平凹陷, 压实成岩作用主要表现为颗粒变 形、重排及产生压裂缝。恩平组下段、文昌组上部地 层砂质岩中, 可以看到该层段部分石英颗粒的微裂 纹, 石英、长石碎屑颗粒主要以线接触为主(图 2-A), 偶尔可见凹凸接触, 但在埋深大于 3 800 m的恩平组 下段几乎未见到压溶现象, 这与砂岩的结构成熟度和 成分成熟度有关, 首先, 该段主要为陆相沉积, 石英颗 粒含量在砂岩中所占的比例相对较小, 彼此很少有机 会相互接触, 其次, 粒间充填的杂基以及岩屑形成的 假杂基起到支撑作用, 石英颗粒相互接触的机会变得 更小, 这是恩平组下段砂岩中压溶作用不发育的主要 原因。

根据岩石薄片的中碎屑岩的接触类型初步统计, 可以得出恩平凹陷不同层段岩石的接触强度 *CI* (Contact In tensity)值:

 $CI(接触强度) = \frac{1a+1\ 5ab+2b+3c+4d}{a+ab+b+c+d}$ 其中, a代表点接触个数; ab代表点-线接触个

收稿日期: 2007-04-21-收修改稿日期: 2007-09-25 ① 1994-2015 China Academic Journal Electronic Publishing House. All rights reserved. http://www.cnki.net 数; b代表线接触的个数; c代表凹凸接触, d代表缝

合接触的个数。



图 1 恩平凹陷在珠江口盆地位置图 Fig. 1 The location of Enping sag in Pearl River Mouth Basin



图 2 恩平凹陷恩平组碎屑岩典型成岩特征

A. 绿泥石粘土膜与岩屑颗粒绢云母化(PY14-5-1 井 3 673.1 m×300); B. 长石溶蚀与石英次生加大(EP17-3-1 井 3 425.5 m×80); C. 早期碳酸盐胶结与颗粒成"悬浮砂"结构(EP18-3-1A 井 1 731.2 m×300), D. 自生石英加大与绿泥石粘土膜(EP17-3-1 井 3 425.5 m×1000); E. 早期碳酸盐胶结与孤立状粒间溶孔(EP12-1-1 井 2 069.0 m×30); F. 铁质胶结物与溶 蚀作用(EP12-1-1 井 3 089.0 m×30)

Fig. 2 Typical diagenetic events in clastic rocks of Enping Formation, Enping sag, Pearl River Mouth Basin © 1994-2013 China Academic Journal Electronic Publishing House. All rights reserved. http://www.cnki.net

通常接触强度在 1~1 5之间为弱压实阶段、1.5 ~ 2 5之间为中等压实阶段,而大于 2 5时,为强压 实。经过统计计算恩平组 3 434~4 570 m处地层砂 质岩 *CI*值为 2 3,处于较强压实阶段;由于恩平组岩 层碎屑岩分选较差,杂基含量较高,部分岩屑颗粒塑 性变性形成假杂基,降低了刚性颗粒的接触机会,所 以大于 3 800 m 的部分样品成岩作用强度应该大于 该值。

2 2 绿泥石粘土膜

绿泥石粘土膜一般为早成岩阶段的产物,绿泥石 通常代表一种偏碱性的成岩环境^[1]。绿泥石粘土膜 可以抑制颗粒边缘自生矿物的形成,在压实作用中等 的低孔低渗区这一保护作用比较明显,但在压实很强 的岩石中却会降低孔喉的连通。在恩平组下段可以 看见少量绿泥石粘土呈膜状分布在颗粒表面,为早期 粘土成岩转变而来 (图 2A、D)。在恩平组下段,绿泥 石粘土膜分布局限,在孔隙演化中的作用较小。

23 溶蚀作用

酸性流体的溶蚀作用是本区次生孔隙产生的主要原因,蒙脱石等粘土矿物的脱水形成酸性流体对原 生孔隙保存和次生孔隙的演化仅起到辅助作用。前 人研究指出本区酸性流体在孔隙演化上起了重要意 义^[2],通过本次研究的薄片鉴定也验证了这一点,大 量的薄片中发现长石颗粒与岩屑颗粒被强烈溶蚀,有 的仅剩残骸 (图 2R E)。根据统计,恩平组溶蚀的普 遍性也说明了酸性流体的产出量大,如此酸性强、体 积大的酸性流体,与恩平凹陷的文昌组烃源岩类型和 分布密切相关 (图 3)。

恩平组下段大于 3 800 m 的储层, 即使物性最好的曲流河河道砂岩, 孔隙度在 10% 左右, 渗透率小于 $10 \times 10^{-3} \mu m^2$, 其它相带的砂岩物性更差, 孔隙度都 小于 8%, 渗透率小于 $10 \times 10^{-3} \mu m^2$, 表现为特低孔 特低渗特征; 压汞曲线孔喉为双峰正偏态细歪度微细 孔喉。根据统计恩平组下段面孔率统计, 经过大量统 计分析, EP17-3-1井恩平组 (E_3^1e)下部 (> 4 000 m) 粒间溶孔占 42%, 粒内溶孔占 58%, PY14-5-1井恩平 组 (E_3^1e)粒间溶孔占 53%, 粒内溶孔占 47%。可以 看出, 溶蚀作用增大了储层的面孔率与孔隙度, 但溶 蚀产生的残骸仍残存在孔隙中, 孔喉的连通性较差, 压汞分析得出恩平组下段为微细孔喉, 喉道半径 0 2 ~ 1 2 μ m, 平均喉道半径 0 8 μ m, 尤其粒内溶孔比率 较高的储层, 平均喉道半径小于 0 8 μ m。

24 铁方解石与铁白云石

铁方解石与铁白云石,一般是中成岩晚期的产





© 1994-2013 China Academic Journal Electronic Publishing House. All rights reserved. http://www.cnki.net

物,通常为酸性水消耗掉以后,成岩环境逐渐变为碱性,在埋深较大,地层温度较高的状态下孔隙水沉淀形成的。在恩平凹陷,由于流体主要来自下伏的文昌组,地下流体以酸性流体为主,铁方结石和铁白云石不发育,仅零星可见(图 2C)。

2 5 硅质胶结作用

硅质胶结作用在恩平凹陷恩平组比较常见,主要 以石英次生加大和自形石英晶体产出为主 (图 2R D)。大量普通薄片和铸体薄片观察可以发现,恩平 组发生岩屑和长石强烈溶蚀的样品中,碎屑石英颗粒 表面、粒内溶孔和粒间孔壁上次生加大比较明显。通 常情况下,石英胶结物来源主要来自碎屑颗粒的压溶 作用,但在本区很少发现凹凸接触的压溶石英颗粒, 所以压溶作用不是石英胶结物的成因,硅质胶结物主 要来自长石和岩屑的溶蚀:

 2KA Si₂O₈+ 2H⁺ + H₂O[→] A ½Si₂O₅(OH)₄ + 4SO₂ + H₂O

 钾长石
 高岭石

该反应中一个单位体积的钾长石产生 0.33单位 体积的石英,0 66体积的高岭石。假如生成的高岭 石沉淀于物性好的砂岩中,往往呈洁净的假六方片状 高岭石堆积在粒间孔中,或被带走,改善了孔喉的连 通性;假如形成的高岭石分布于物性差的砂岩中,高 岭石往往聚集在长石次生溶孔中,溶蚀作用对孔渗贡 献不大^[3]。从实际分析看,恩平组下段多保存在长 石粒内溶孔中,面孔率虽然较高,但孔隙中残骸较多, 孔吼连通性较差,恩平组下段物性的改善不大。

26 铁质胶结物

铁质胶结物一般为干旱环境下的产物,铁质胶结物在珠海组和恩平组组都有发现,EP12-1-1井3942 m处样品可以发现(图2F),铁质胶结物存在的部位面孔率较低,次生溶蚀作用不发育。

27 早期烃类的充注作用与异常高压

异常高压往往对储层有保护作用,但异常高压出 现与厚层泥岩有关,本区断层错综复杂,构造运动比 较活跃,容易将异常高压产生的能量迅速释放。

烃类的早期充注作用 (烃类侵位)也会对储层有 保护的作用^[4],通过埋藏史、地热史模拟计算 (图 4), 结合前人分析^[2],认为成藏期主要发生在 10 M a 左 右,该关键时刻 EP17-3-1 井 的恩 平组下段埋深 3 800 m,可以推断出当时该井恩平组下段压实作用 已经较强,渗透率比较低,不利于酸性流体的改造和 油气充注;而珠江组和珠海组物性比较好,是酸性流 体注入和油气运聚的低势区,酸性流体的早期注入改 善了孔喉连通性,石油的灌注可以在一定程度上抑制 破坏孔喉连通性的晚期胶结作用,有利于原生孔隙的 保存和次生空隙的形成。



图 4 恩平凹陷 EP17-3-1 井埋藏史图



3 成岩序列与主控成岩作用分析

31 成岩序列

通过上述对恩平凹陷的主要成岩作用的特征与 形成条件分析,结合扫描电镜下自生矿物的观察以及 粘土矿物 X 衍射分析,成岩阶段划分根据新划分标 准^[5],建立了恩平凹陷的成岩序列(图 5)。

恩平凹陷各种成岩作用的先后顺序从总体上可 以概括如下:

早期快速压实(孔隙度骤降)[→]早期粘土膜形成 [→]机械压实(孔隙度稳定下降)[→]有机酸进入[→]长 石、岩屑颗粒溶蚀[→]自生高岭石形成与石英次生加大 [→]石油侵位作用[→]晚期碳酸盐析出交代石英颗粒[→] 深层压实(孔隙度缓慢减缩)。

32 主控成岩作用分析

根据大量数据统计分析,认为沉积相带的分选作 用是储层物性好坏的先决条件;恩平组下段埋深大于 3 800 m 的储层,即使物性最好的曲流河河道砂岩,现 今孔隙度在 10% 左右,渗透率小于 10×10⁻³μm²,其 它相带的砂岩孔隙度都小于 8%,渗透率小于 10× 10⁻³μm²,表现为特低孔特低渗特征;压汞分析,恩平 组下段孔喉为双峰正偏态细歪度微细孔喉,微细孔喉 占的比例较恩平组上部明显增多。





Fig. 5 Model of diagenetic sequences and porosity evolution of Enping Formation, Enping sag

恩平组下部储层砂岩 (>3 800 m)经历了相对较强的压实改造,当酸性流体进入时,恩平组下部孔喉已经比较细小,流体比较难注入和流通,溶蚀产生的矿物质容易残留在孔隙中,所以酸性流体活动对物性的改善不大。由于后期不断的压实,部分溶蚀孔隙发生垮塌、缩小,形成以粒内溶孔和残余粒间孔为主的终端孔隙系统,连通性相对较差,平均孔隙度在 7.8% 左右,呈现出特低孔特低渗的储层面貌。

通常,酸性流体的溶蚀具有一定的选择性,一般 原生孔隙发育的储层更有利于溶蚀改造,而原生孔喉 细小的岩层酸性流体却难以进入。所以,从这种溶蚀 改造的"马太效应"上,结合工区在油气成藏的关键 时刻已经处于中成岩 A.期的中后期的特征,颗粒以 线接触为主,酸性流体的溶蚀很难造成孔隙度的较大 回返。烃类的侵位和异常高压一般仅起到降低晚期 胶结与缓冲压实的作用,所以关键时刻恩平组下段的 物性不会很好。

综上所述,恩平凹陷的绿泥石、高岭石、硅质和铁 质胶结作用对储层物性参数影响有限,晚期碳酸盐的 胶结作用在恩平凹陷不发育,而压实作用是储层物性 好坏的主导因素;酸性流体的溶蚀改造作用引起面孔 率增大,渗透率改变不明显,是孔隙度局部回升的主 要原因。

33 古孔隙恢复

自气成藏的关键 通过压实作用模拟分析,在均匀增压下,碎屑岩的特征,颗粒以_{Litek}储层孔隙度的演化通常具有三段式⁽⁶⁾,即孔隙度骤

减段、稳定下降段、缓慢减缩段。同时恩平凹陷为单 旋回的沉积盆地,大的沉积间断不发育,压实作用与 地层的埋藏史(埋藏深度)紧密相关。假定储层在同 沉积期的的原生孔隙度为 45%,根据压实作用和溶 蚀作用对储层的影响,运用地层埋藏史、成岩序列结 合油气成藏史,可以建立储层孔隙的演化史(图 5)。 由各井的埋藏史可以得出关键时刻的恩平组下段的 埋藏深度,根据深度值可以在孔隙演化模式图(图 5) 上推断出该时刻的孔隙度值。

恩平凹陷 10口重要探井的孔渗统计分析得出, 恩平组下段现今的孔隙度平均值为 7.8%,为特低孔 特低渗储层。对恩平凹陷的 EP17-3-1、EP12-1-1、 PY14-5-1等 10口探井的埋藏史、地热史模拟,恩平 组下段在油气成藏的关键时刻埋深几乎都超过 3 200 m(图 7),处于较强压实阶段,颗粒一般为线接 触,成岩强度较高,古孔隙度平均值为 10%。PY14-5-1井处于南斜坡,关键时刻的埋深 3019~3094 m, 压实相对较弱,古孔隙度平均值为 14%。

4 恩平组下段储层动态评价

依据主控成岩作用类型及其产生的主要孔隙类型,划分了本区的成岩相。恩平凹陷溶蚀具有普遍性,但溶蚀的强弱随埋深和相带有较大变化,沉积成 岩相的划分原则有两个:

a 压实和溶蚀的强弱是在同一段内对比的, 与不同地区的埋藏史、成岩史以及沉积相带密切相关, 按照恩平凹陷储层的孔隙演化情况可以把压实作用的强弱分为四个等级:

¹ 埋深小于 1 800 m 一般为弱压实区; ④ 埋深 1 800~ 2 800 m 一般为中等压实区; (四2 800~ 3 800 m 为较强压实区; ¹/₄ > 3 800 m 为强压实作用区。

b、物性的相带圈定是多因素综合分析的结果,主 要根据沉积相、埋藏史和不同相带物性模式图以及成 岩序列与孔隙演化模式图(图 5)进行半定量评价。

恩平组下段为深部储层,成岩相带划分主要根据 压实和溶蚀作用,主要划分了三个成岩相,个别成岩 相带可能处于某两成岩相之间,按照划分的原则进行 了细化:

¹ 强压实较弱溶蚀相:一般处于沉积或沉降中 心, 泥质细粒组分含量高, 埋藏较深, 压实作用强, 有 效孔隙度下降迅速, 所以渗流能力相对较低, 溶蚀作 用进行缓慢, 颗粒残骸往往保存在孔隙中, 溶蚀作用 ④较强压实一较强溶蚀相:一般位于三角洲前缘,粒度较细,但分选较好,上部埋藏较浅的储层可能 溶蚀效果较好;在埋藏较深的情况下物性会严重降低,溶蚀将变为中等。

(四)中等压实强溶蚀相:一般为凹陷斜坡上部三 角洲平原分流河道与辫状河道或辫状式曲流河道,离 沉降中心较远,埋深相对要小。该相带岩石颗粒一般 较大,颗粒刚性组分含量较大,孔喉较粗,孔喉衰减一 般比同一地层的其它相带缓慢,溶蚀作用对储层的改 善也明显。

4.1 恩平组下段储层评价

为了对本区的储层物性进行半定量的评价,结合前人划分方案以及中国石油天然气集团储层划分标 准划分了 iv、 全 @ @四类储层(表 1)。

表 1 恩平凹陷第三系储层评价标准

Table 1 A ssessment standard of Tertiary reservoir, Enping Sag

	岩芯物性			平均测井	储巨直度	级别
储层级别	孔隙度	渗透率	孔隙度主	孔隙度		级加
	1%	$/10^{-3} \mu_m^2$	频 /%	1%	ЛП	165
好	> 20	> 300	20~ 30	> 22	> 5	iv
中等	15~ 20	100~ 300	15~ 19	$17 \sim 22$	2~ 5	Ē
较差	10~ 15	10~ 100	12~ 16	13~ 17	1~2	(III)
差	< 10	< 10	5~ 11	< 13	< 1	Ē

按照上述原则和标准, 对恩平组下段的物性特征 进行了区带评价。由于埋深较大, 恩平组下段 @类储 层为最好储层, 仅在 EP12-1-1井的北斜坡以及 EP18-1-1A井, PY14-5-1井北部的南斜坡发育, 其它几乎全 为 @类储层。 EP18-1-1A井, PY14-5-1井附近的地区 埋藏相对较浅, 压实相对较弱, 同时附近发育粒度较 粗的河道 – 分流河道砂岩, 储层为为恩平组下段物性 最好的区带 (图 6)。

4.2 关键时期恩平组下段储层评价

结合各井的埋藏史, 在关键时期, 恩平凹陷恩平 组下段河道一分流河道砂岩以 @类储层为主, 水下分 流河道一滨湖砂岩主要为 @一 @类储层, 细粒浅湖区 以 @类储层为主。 PY 14-5-1 井附近的地区关键时刻 埋深在 3 000~ 3 200 m 之间, 埋藏相对较浅, 压实成 岩强度相对较小, 同时 PY 14-5-1 井附近发育粒度较 粗的河道 一分流河道砂岩, 酸性流体的改造作用较 强, 储层类型为 @类夹少量 毫类储层, 为恩平组下段 物性最好的区带 (图 7)。



图 6 恩平组下段沉积一成岩相储层评价图







5 结论

(1) 成岩作用分析认为,恩平组下段目前处于中 成岩 B期,成岩强度较高。恩平组下段的现今孔隙 度通常小于 8%,孔喉细小,形成以粒内溶孔和残余 粒间孔为主的终端孔隙系统,恩平组下段大部分地区 超出了石油勘探的经济基底,只能作为天然气勘探的 目标。

(2)通过孔隙度演化的主控因素分析认为,沉积环境的分选作用是储层物性好坏的先决条件,压实作用是本区孔喉衰减的主导因素,有机酸性流体溶蚀作用是孔隙度局部回升的主要原因。PY14-5-1并附近地区位于凹陷斜坡上部,离沉降中心较远,沉积环境为三角洲平原分流河道与辫状式曲流河道,孔喉衰减一般比同一地层的其它相带缓慢,溶蚀作用对储层的改善较明显,为恩平组下段物性最好的区带。

(3) 根据成岩序列、成岩过程分析进行的储层动 态评价,认为恩平组下段在关键时刻已经处于中成岩 A期的晚期,该时刻的古孔隙度平均值约10%,孔喉 比较细小,不利于酸性流体的改造和油气的大量充 注。古孔隙度、古成岩强度恢复认为凹陷南斜坡 PY14-5-1井附近的地区,在油气成藏的关键时期埋 藏相对较浅,压实成岩强度相对较小,关键时期古孔 隙度平均值为14%,是油气运聚的有利目标区。

参考文献(References)

1 黄思静, 谢连文, 张萌, 等. 中国三叠系陆相砂岩中自生绿泥石的形 成机制及其与储层孔隙保存的关系 [J]. 成都理工大学学报 (自然 科学版), 2004 31(3): 273-281 [Huang Sijing X ie Lianwen, Zhang M eng *et al.* Formation mechanism of authigenic chlorite and relation to preservation of porosity in nonmarine Triassic reservoir sandstones, O rdos Basin and Sichuan Basin, China[J]. Journal of Chengdu University of Technology (Science & Technology Edition), 2004 31(3): 273-281]

- 2 陈长民,施和生,许仕策,等.珠江口盆地(东部)第三系油气藏形成条件[M].北京:科学出版社,2003[Chen Changmin ShiHesheng Xu Shice, et al Hydrocarbon Formed Condition of Tertiary Reservoir in PearlRiverMouth Basin (East) [M]. Beijing Science Press, 2003]
- 3 伏万军,刘文彬.塔里木盆地碎屑岩中钾长石的蚀变作用[J]. 沉积 学报, 1996, 14(增刊): 84-89[FuWanjun, LiuWenbin Study on the alteration of feldspar from clastic rock in Tarim Basin[J]. A cta Sedimentologica Sinica, 1996, 14 (suppl): 84-89]
- 4 王琪, 史基安, 薛莲花, 等. 碎屑储集岩成岩演化过程中流体一岩 石相互作用特征 [J]. 沉积学报, 1999, 17(4): 584-590 [WangQi Shi Jian, Xue Lianhua, et al. Characteristics of fluit-rock interaction in clastic reservoir controlled by evolution of diagenetic environment [J]. Acta Sedimentologica Sinica 1999, 17(4): 584-590]
- 5 应凤祥, 罗平, 何东博,等. 中国含油气盆地碎屑岩储集层成岩作用 与成岩数值模拟 [M]. 北京: 石油工业出版社, 2003 [Ying Fengwiang Luo Ping He Dongbo, et al Diagenesis and Numerical Modeling in Chinese Petroliferous Basin [M]. Be ijing Petroleum Industry Press, 2003]
- 6 刘国勇,刘阳,张刘平,等. 压实作用对砂岩储层物性的影响 [J]. 西安石油大学学报 (自然科学版), 2006, 21 (4): 24-28 [Liu Guoyong Liu Yang Zhang Liuping *et al.* Experimental study on the effects of compaction on the properties of sand stone reservoir[J]. Journal of X ián Petroleum University (Natural Science Edition), 2006, 21 (4): 24-28]

Analysis of Diagenetic Process and Dynam ic Reservoir Assessment on the Lower Part of Enping Fm., Enping Sag

ZHUO X \div zhun^{1, 2} WANG Q $i^{1, 2}$ CHEN Guo-jun^{1, 2} LIX iao-yan^{1, 2} ZHANG Sheng-b $in^{1, 2}$

 $(\ \textbf{1}\ \textbf{K}\ \textbf{ey}\ \textbf{L}\ \textbf{aboratory}\ \textbf{of}\ \textbf{G}\ \textbf{as}\ \textbf{G}\ \textbf{eochem}\ \textbf{is}\ \textbf{try}, \quad \textbf{Chinese}\ \textbf{A}\ \textbf{cademy}\ \textbf{of}\ \textbf{Sciences}, \quad \textbf{L}\ \textbf{anzhou}\ \textbf{730000},$

 $2\ \ {\bf G}\ \ {\bf raduate}\ \ {\bf School}\ \ {\bf of}\ \ {\bf Chinese}\ \ {\bf Academ}\ \ {\bf y}\ \ {\bf of}\ \ {\bf Sciences}\ \ {\bf Beijing}\ 100039,\)$

Abstract The depth of the bwer part of Enping Fm., Enping Sag is over 3 800 meters now, and the intensity of diagenesis is at the B period of middle diagenetic stage Of course, it is a basic task that the lower part of the Enping Fm. is assessed objectively. Based on the numerous observations on thin sections and SEM analyses, the diagenetic sequences of Enping Formation, Enping Sag has been created A lso, we have found out the main controlling diageneses that affect the reservoir property strongly first, compaction is the key factor that results in the reduction of porosity, second, the denudation of the acid fluid is the main reason that causes the enhancement of porosity partly

© 1994-2013 China Academic Journal Electronic Publishing House. All rights reserved. http://www.cnki.net

Enrichment of Multiple Elements and Depositional Environment of Selenium-rich Deposits in Yutangba, Western Hubei

FAN H ai feng^{1, 2} WEN H an jie¹ HU R u i h ong¹

(1. State Key Laboratory of O re D epositG eochemistry, Institute of G eochemistry, Chinese A cademy of Sciences, Guiyang 550002, 2. The G raduate School of Chinese A cademy of Sciences, Beijing 100049)

Abstract Total organic carbon (*TOC*), and total sulfur (TS), total iron (TFe) contents were analyzed in the siliceous rocks (bedded chert) and shales sampled from the selen inn deposit of Yutangba, western Hubei, based on which the mechanism of enrichment of multiple elements and depositional environments (ie, redox conditions) are documented. The enrichmental factors of V, Se Cd Sb are larger than 10, those of Co N i Cu, Zn, Ge, As, T I U are in the range between 1 and 10. The S/Fe ratios are generally greater than 1. 15, suggesting that surplus sulfurmay have occurred, which may have accelerated the precipitation of organic-bound sulfur and some chalcophile elements. The triangular diagram of *TOC*-TS-TFe, the ratios of V / (V + N i), and the relationship between some elements and TOC suggest that the selenium-rich black rocks (black shales and bedded chert) were deposited in anoxic and euxinic environments. In addition, some geochemical parameters, such as U/Th ratios, Zr-Cr, P-Y abundances in the seletiments, i.e., marine, hydrothermal inputs and Emeishan basalts, were likely responsible for deposition of the selenium-rich deposits at Yutangba, western Hubei

Key words Yutangba, western Hubei, selen ium deposits, black shale and bedded chert, enrichment multiple elements, anoxic or eux in ic hydrothermal activity

(Continued from page 264)

Through the analysis on the burial history geothermal history and diagenetic process, the porosity evolutionary model of Enping Formation could be built. At the crucial moment, the bwer part of the Enping Formation was at the late A period of the middle diagenetic stage, its mean porosity was 10% or so. At the moment, the pore throats were so narrow that the acid fluid and the oil were hard to be injected in On the basis of all data above-mentioned, we dynamically assessed the reservoir of Enping Sag using diagenetic facies in combination with sed mentary facies. The area in the vicinity of the W ell PY 14-5-1 located in the south slope of the sag is less compacted, so the physical property is better than anywhere else. The area nearby the W ell PY 14-5-1 is the important destination of oil and gas, but the diagenetic intensity of the other areas is very high, so there is only fit for gas prospecting.

Keywords paleo-porosity, paleo-intensity of digenesis, diagenetic sequences, diagenetic process, crucialmoment