文章编号: 1009-3850(2008) 02-0040-06

华池油田华 152区长 3油层组砂岩 的成岩作用与孔隙演化

李 群,郭建华,郭宇航

(中南大学 地学与环境工程学院, 湖南 长沙 410083)

摘要:华池油田华 152区长 3油层组储层以粉细粒长石砂岩、岩屑长石砂岩为主,发育多种孔隙类型,主要有粒间溶 孔、粒内溶孔、剩余粒间孔、晶间微孔隙和构造缝,其中粒间溶孔是长 3油层组储层的主要孔隙类型。主要成岩矿物 为伊利石、绿泥石、伊/蒙混层、高岭石、方解石、白云石、石英等。根据成岩作用的矿物岩石学标志,将研究区成岩阶 段界定为中成岩 A期。压实和胶结作用破坏了砂岩的原生孔隙结构,而溶蚀作用形成次生孔隙,有效地改善了砂岩 的孔隙结构。

关键 词: 孔隙结构; 成岩作用; 成岩模式; 储层性质; 华池油田
 中图分类号: TE122 2 文献标识码: A

1 引 言

华池油田华 152区位于鄂尔多斯盆地陕北斜坡 带的西南部 (图 1), 目的层段构造相对简单, 整体上 呈现为向西倾斜的单斜构造,坡度为 $0.5^{\circ}/100^{\mathrm{m}}$ 仅 在西倾单斜的背景上局部发育一些北东向展布的小 型鼻状构造。该区上三叠统延长组长 3油层组油藏 的勘探始于二十世纪70年代初期,自剖6井试油获 工业油流,而后勘探的重点转移至下侏罗统延安组, 从80年代中后期开始,逐渐加大了对该区延长组长 3油层组的勘探力度,先后在华184、华192、华609井 区有了较大的突破,实现了华152区南北油藏的连 片,并于1996年正式投入开发,现已完成注采井网 4008日井。通过研究区岩心观察与测井曲线的综 合分析认为, 华 152区长 3油层组为曲流河三角洲-湖泊环境下形成的一套含炭质的砂泥岩沉积组合. 长 3油藏为西倾单斜背景上受朵状、席状三角洲砂 体形态控制的岩性油藏^[1,2]。由于区内砂体微相和

成岩作用对砂岩储层的影响比较复杂,直接影响了 勘探开发的效果,急需查明储层性质的主控地质因 素。笔者以华152区长3油藏为目的层,在对研究区 43 口取心井岩心观察描述及油层物性、扫描电镜、 铸体薄片、压汞、^X射线衍射等多种实验分析的基础 上,对储层的岩石学、成岩作用、孔隙发育特征和储 层物性进行了研究,旨在揭示鄂尔多斯盆地类似砂 岩储层的埋藏 成岩物性演化规律,为该类油气藏 的勘探与开发实践提供理论依据。

2 储层岩石学类型与孔隙发育特征

华池油田华 152 区长 3 油层组的储层岩石类型 主要是灰色 浅灰色 棕褐色粉细粒长石砂岩、岩屑 长石砂岩。陆源碎屑含量变为 63.9% ~ 86.9%,平 均为 75.2%,其中石英含量为 32.0% ~ 47.9%,平均 为 38.6%;长石含量为 17.6% ~ 35.8%,平均为 25.3%,以正长石为主;岩屑含量为 5.4% ~ 21.0%, 平均为 10.0%,以千枚岩、石英岩等变质岩岩屑和黑

收稿日期: 2007-06-30, 改回日期: 2008-02-28

作者简介: 李群(1967-), 女, 高级工程师, 博士, 主要从事石油地质研究。 Tel 13975802145 Em ail geos 52 H@ sina com



图 1 华池油田在盆地中的位置 1.研究区; 2.构造分区线; 3.断层 Fig 1 Location of the Huach iOil Field 1= study area 2= tectonic boundary 3= fault

云母为主。填隙物含量为 13.4% ~36.0%, 平均为 25.1%, 主要为绿泥石、伊利石、伊 蒙混层等粘土矿 物, 以及方解石、白云石等碳酸岩矿物, 含少量硅质 胶结物, 胶结类型以孔隙式和接触 孔隙式为主。岩 石颗粒呈次棱、次棱 棱状, 分选中等 好, 常呈点线 接触, 部分呈凹凸状接触 (表 1)。总体而言, 该段储 层成分成熟度较低, 结构成熟度中等^[3.4]。

据铸体薄片资料分析,研究区主要孔隙类型有

粒间溶孔、粒内溶孔、剩余粒间孔、晶间微孔隙和构 造缝。其中粒间溶孔体积百分比平均为90.9%,是 储层的主要孔隙类型。粒间溶孔的形成主要是由于 岩石骨架颗粒 胶结物溶解 溶蚀后在颗粒间形成的 次生孔隙,镜下显示孔隙边缘呈锯齿状或港湾状,大 小分布不均匀。长石或岩屑是该区粒内次生溶蚀的 主要成分,电镜扫描观察常见颗粒沿解理缝强烈溶 蚀淋滤呈残余状或蜂窝状,粒内溶孔体积百分比平 均为 5.3%。剩余粒间孔存在于原生砂岩颗粒、填隙 物之间,由于沉积压实及胶结作用,孔隙不同程度地 缩小,但能反映沉积时粒间孔隙的形状。由于粒间 及粒表多被自生绿泥石、伊利石充填或包裹.加上石 英的次生加大,工区内剩余粒间孔不发育,最大的一 块样品体积百分比仅为16 07%。微孔隙比较发育, 但由于这类孔隙一般很微细,在铸体薄片中很难分 辨,主要分布于绿泥石、伊利石和高岭石等粘土矿物 重结晶形成的晶片中。研究区还可见到因构造应力 作用产生的构造缝,以及沉积物沉积时形成的层理 缝,构造缝发育相对较差,多呈闭合状态,或被方解 石所充填,对储层难以起到贡献作用,但在压裂时能 够开启并沟通储集空间,改善岩石的渗透性能。

据华 152区长 3油层组 2723块岩心样品统计, 砂岩储层孔隙度一般为 8% ~15%,平均为 12 7%, 渗透率一般为 (0 1 ~4 5) × 10^{-3 µ n²},平均为 1. 7× $10^{-3 µ n²}$ (图 2),为中 低孔、低渗 特低渗储层。储 层多属 中孔细 喉结构,孔隙 半径一般为 (10~ $80)^{µ m}$,平均为18 7 $^{µ m}$ 毛管压力曲线多为略偏细 歪度分选中 差类型,排驱压力为 (0 1 ~2 0) MP^a, 最大连通孔 喉半径在 (1. 0~7.0) $^{µ m}$ 的范围内,孔 喉分选为 4.8~16 1,对渗透率起到主要贡献的是孔 喉半径大于 0.4 $^{µ m}$ 的相对大孔喉。

3 成岩作用类型及特征

华池油田华152区长3油层组的中低孔、低-

衣 1 毕 132 区式 3 油层组石石子衬住乡奴统计:	₹1	华 152	区长 3油层:	组岩石学特	征参数统计表
------------------------------	----	-------	---------	-------	--------

Table 1 Statistics of petrological parameters for the Chang.3 sandstone reservoirs from the Hua-152 block in the HuachiO il Field

样品数	陆源碎屑 1% (区间值 /平均值)				填隙物 🆄		庭回舟	防结米型
	石英	长石	燧石	岩屑	(区间值/平均值)	力远性		胶结尖型
179	32 0~47.9 /38 6	17. 6 ~ 35. 8 /25. 3	0. 3~4 8 /1. 8	5. 4~21 0 /10 0	13 4~36 0 /25 1	中好	次棱 次棱	孔隙 接触 孔隙

沉积与特提斯地质



图 2 华 152区长 3油层组岩心孔隙度与渗透率分布图

Fig. 2 Distribution of the porosity (left) and permeability (rght) in the core samples from the Chang.3 sand some reservoirs of the Hua.152 block in the Huachi Oil Field

特低渗储层经历了复杂的成岩作用,主要有机械压 实作用、胶结作用、交代作用和溶蚀作用等多种类 型。

3.1 机械压实作用

42

机械压实作用主要发生在成岩早期,华 152区 长 3油层组机械压实作用的主要表征为:①颗粒接 触关系发生变化。随着埋藏深度的增大,颗粒接触 关系渐趋紧密,碎屑颗粒由彼此分离到相互靠近,呈 现点线接触,局部出现凹凸缝合线接触;②云母、泥 质岩屑等塑性组分受压弯曲变形(图 3);③由于埋



图 3 粒间充填的云母片弯曲形变 (华 177井, 1766 78^m,×400)

Fig. 3 Flexural deformation of the sheets of mica filled among grains (Hua.177 well 1766 78 \dot{m} , ×400) 深加大,地层压力增大,碎屑颗粒长轴沿近于水平方向定向排列,镜下可见云母和炭屑沿微细层理面的 定向排列。

3.2 胶结作用及自生矿物的沉淀

1. 粘土矿物胶结

粘土矿物的^X射线衍射分析表明,本区储层中 广泛分布有绿泥石(^C)、伊/蒙混层(^{1/}S)、伊利石 (¹),以及少量高岭石(^K)。

绿泥石呈针叶状充填或包裹颗粒 (图 4), 它对 储层的影响具有双重性, 一方面, 它占据了一定的孔 喉空间, 使孔隙体积减小, 降低了储层的孔隙度和



图 4 绿泥石胶结物充填、包裹颗粒(华 177井, 1768 63^m,×800) Fg 4 Chlorite cements filling and encasing grains

(Hua_177 well 1768 63 m, × 800)

渗透率;另一方面,它可以支撑颗粒,抵抗进一步的 机械压实作用和石英的次生加大,有利于原生粒间 孔的保存^[5~10]。伊利石常呈丝状、弯曲片状包围或 填充颗粒,并可由孔隙空间的一端达到彼岸,形成粘 土桥,从而分割大孔隙而使其变成微孔隙,造成流体 流动通道的曲折多变;伊 蒙混层矿物呈蜂窝状,也 可在孔隙喉道处形成粘土桥;高岭石呈书页状、不规 则片状充填于粒间。其中,孔隙桥塞粘土对渗透率 影响最大,其次是衬边或包围式,而分散质点粘土对 渗透率的影响相对较小。

2 碳酸盐矿物胶结

方解石、白云石是本区最为常见的碳酸盐胶结物, X射线衍射分析含量一般为2.5%~21.5%,平均为10.1%。镜下可见极少量的铁方解石、铁白云石。这些碳酸盐胶结物多呈微细晶碎屑状或粒状集合体填充于孔隙中,在造成孔隙进一步缩小甚至堵塞的同时,也可以起到支撑作用,有效地降低砂岩的压实程度,为酸性水溶液和次生孔隙的形成创造有利条件。

3. 硅质胶结

在岩石薄片和扫描电镜下常见到石英的次生加 大现象,加大边有宽有窄,通常为II级加大,偶尔也 见到石英自形晶出现。其中 S^{D2}来源于长石等不 稳定组分的溶解以及蒙脱石向高岭石矿物的转化 等。

4. 硫酸盐矿物胶结

硫酸盐矿物在本区较少发育,主要为石膏结晶体,镜下呈团块状附着在矿物颗粒表面。

3.3 交代作用

本区砂岩的交代作用主要表现为方解石、白云 石等碳酸盐矿物对不稳定组分 (如长石)的交代,使 颗粒边缘呈港湾状。此外,薄片样品中还见程度浅 的长石绢云母化。同时,薄片中普遍见长石不同程 度的高岭土化,沉淀在粒间孔隙中形成晶形完好的 高岭石 (图 5)。在温度为 25° ,压力为 1×10^5 P的 条件下,长石溶解或高岭石化的反应式为:

 $2 \underset{\substack{(\mathfrak{A} | S_{i}] \\ (\mathfrak{A} | S_{i}] \\ (\mathfrak{A} | S_{i}] \\ +2 K^{+} +4 H_{4} SO_{4} +2 HCQ} \xrightarrow{A_{2}} S_{i} \underset{\substack{(\overline{a} | S_{i}] \\ (\overline{a} | S_{i}] \\ (\overline{a} | S_{i}] \\ +2 K^{+} +4 H_{4} SO_{4} +2 HCQ} \xrightarrow{O} A_{2} S_{i} \underset{\substack{(\overline{a} | S_{i}] \\ (\overline{a} | S_{i}] \\ (\overline{a} | S_{i}] \\ (\overline{a} | S_{i}] \\ +2 K^{+} +4 H_{4} SO_{4} +2 HCQ}$

3.4 溶蚀作用

随着岩石埋藏深度的增加,地层温度升高,压力 增大,岩石中的碎屑组分、胶结物及杂基都有可能发 生溶蚀作用形成次生孔隙,从而构成良好的烃类储 集体。本区长 3油层组常见到碎屑组分不同程度的 溶蚀现象,普遍见棱角状的长石被溶蚀呈圆滑状,或 沿解理缝强烈溶蚀淋滤呈残余状(图 6)。此外,部 分碳酸盐胶结物、交代物也被溶解,从而使被胶结物 堵塞的孔隙重新开启或连通。

从其形成的机制看, 长 3 油层组发育的滨浅湖 相泥页岩在热演化过程中, 有机质通过脱羧基产生 大量有机酸和 ^{CO2}, 当这些有机酸溶液随孔隙流体 进入砂岩后, 有机酸使铝硅酸盐或碳酸盐溶解, 导致 长石岩屑及碳酸盐胶结物的大量溶解, 形成次生孔 隙。此外, 由于研究区延长组含煤 炭质碎屑岩沉积 的特点, 含煤地层在成岩过程中所具有的酸性水介 质也会促使这一溶解作用的形成, 从而造就了次生 溶蚀孔隙成为研究区的主要储集空间。



图 5 长石颗粒溶蚀生成书页状高岭石 (华 177 井, 1664 8 ^m × 1500)

Fig.5 Leafshaped gapinite created by the dissolution of feldspargrains Hual 77 well 1664 8 $\stackrel{\rm m}{\rightarrow}$ × 1500)



图 6 长石沿解理溶浊 (华 158井, 1890 ^m, \times 1000) F g 6 Dissolution of feldspar along cleavage cracks (Hua_158 ^{we}ll 1890 ^m, \times 1000)

4 成岩阶段与成岩 孔隙演化模式

采用中华人民共和国石油天然气行业标准《碎 屑岩成岩阶段划分规范》(SY/T5477-2003)中的酸 性水介质湖盆碎屑岩成岩阶段划分标志执行,主要 依据自生矿物的分布和形成顺序、粘土矿物组合及 伊利石 蒙脱石 (1/S 混层的转化、岩石的结构构造 特点及孔隙类型、有机质成熟度、古温度等多项指 标^[3],对照华池油田152区长3油层组,该地层现今 埋藏深度在1600~1900^m之间,镜质体反射率 R为 0.76%,有机质处于成熟期;岩石颗粒接触关系多呈 点接触和点线接触,部分为凹凸接触,长石、岩屑等 碎屑颗粒常被溶蚀,孔隙类型除保留部分原生孔隙 外,以次生溶蚀孔为主;粘土矿物中可见自生高岭 石、蜂窝状伊/蒙混层、丝发状伊利石、叶片状绿泥 石,蒙皂石基本上消失;石英次生加大普遍,多见 II 级加大;见晚期含铁碳酸岩类胶结物,如铁方解石、 铁白云石等。综合分析认为,华 152区长 3 油层组 处于中成岩 A期。

由 Beard和 Weg提出的原始孔隙度计算式 $[\Phi = (20 \ 91 + 22 \ 90) / Trask 分选系数], 计算出长$ 3油层组原始孔隙度平均值为35.7%,现今取样分 析同油组孔隙度平均值为 12%, 可见本区研究层段 砂岩经历了复杂的成岩作用,以及从早成岩到中成 岩 A期的成岩演化过程,从而极大地影响了岩石的 孔渗性能 (图 7)。综合归纳为以下几个阶段: ①机 械压实与无铁方解石胶结孔隙缩小期。主要发生在 早成岩阶段,其中早期机械压实作用是砂岩在成岩 期孔隙降低的主要地质营力,分选差的砂岩原始孔 隙减少量最大可达 15%。②溶蚀作用孔隙扩大期。 溶蚀作用可以分出两期,第一期发生在延长组沉积 之后的抬升剥蚀暴露期,形成与不整合面有关的大 气淡水的淋滤与溶解:随着埋藏深度的增加,进入到 中成岩 A期, 泥质岩中的有机质热演化成熟开始生 烃,产生大量的有机酸,使得碳酸岩胶结物、铝硅酸 盐颗粒(长石)等发生较强的溶蚀作用,形成区内较 为发育的溶蚀孔隙。据估计,长 3油层组储层最终 因溶蚀作用而增加的次生孔隙约为6%~12%。③ 胶结充填孔隙缩小期。主要发生于中成岩 A期,因 方解石、白云石、硅质等胶结物及自生粘土矿物的大 量形成并充填残余粒间孔隙,从而使岩石孔隙度降 低。据估算,因胶结作用使原始孔隙度的损失量可 达 10% 以上, 最高达 25%。

成岩阶段	早成	岩阶段	中成岩阶段	孔隙度 海4号
成岩事件	A期	B期	A期	%
温度/℃	e	5 8	35 140	
Ro/%	0.	35 0	.5 1.3	
机械压实				-(10-15)
伊蒙混层				
自生高岭石				(10.11)
伊利石		1. 1.		-(10-11)
绿泥石				
石英次生加大与自生石英				-(1-2)
方解石与铁方解石				((10)
白云石与铁白云石				-(6-12)
长石与岩屑的溶蚀作用				
颗粒接触类型	点接触	点-线接触	线接触	+(6-12)
30- 孔隙度演化曲线/% 20- 10-		000000000000000000000000000000000000000	000000000000000000000000000000000000000	,平均12.0

图 7 华 152区长 3油层组砂岩储层成岩 孔隙演化示意 图

F g 7 Evolution of diagenesis and porosity of the Chang₃ sand stone reservoirs from the Hua₁₅₂ block in the Huachi Oil Field

5 结 论

(1)鄂尔多斯盆地华池油田华 152区长 3油层 组储层岩石类型主要为粉细粒长石砂岩、岩屑长石 砂岩;岩石组构表现为成分成熟度较低、结构成熟度 中等的特点。

(2)本区长 3油层组储层在成岩过程中形成了 多种孔隙类型,主要有粒间溶孔、粒内溶孔、剩余粒 间孔、晶间微孔隙和构造缝等。粒间溶孔和粒内溶 孔是本区储层的主要孔隙类型。

(3)华 152区长 3油层组的中 低孔、低 特低渗 储层经历了复杂的成岩作用,处于中成岩 A期。压 实和胶结作用破坏了砂岩的原生孔隙结构,机械压 实作用使砂岩中原生孔隙大量丧失,粘土和碳酸岩 胶结物充填并缩小孔隙;而长石及碳酸盐矿物的溶 蚀作用形成次生孔隙的普遍发育,有效地改善了砂 岩的孔隙结构。溶蚀作用的发育程度与延长期后的 抬升剥蚀及泥质岩在成岩过程中的热演化相关。

参考文献:

- [1] 攀峰,赵惊蛰,杨秋莲,等.华池油田长 3 油层沉积 微相与含油 性关系[J]. 西安石油学院学报,2002,17(1):15-19.
- [2] 魏红玫,何崇康,梅启亮. 华池油田华 152 井区长 3油组沉积 微相研究[].西安石油学院学报, 2004, 19 (5): 20-24.

- [3] 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, 2004
- [4] 于兴河.碎屑岩系油气储层沉积学[^{M]}.北京:石油工业出版 社, 2002
- [5] 张金亮,梁杰,杜桂林.安塞油田长 2油层成岩作用及其对储
 层物性的影响[1].西北地质,2004,37(4):50-58.
- [6] 刘林玉,王震亮,张龙.鄂尔多斯盆地镇北地区长 3砂岩的成岩作用及其对储层的影响[J. 沉积学报, 2006 24(5):690-697
- [7] 柳益群,李文厚,冯乔.鄂尔多斯盆地东部上三叠统含油砂岩的古地温及成岩阶段[].地质学报,1997,71(1):65-74.

- [8] 罗静兰,张晓莉,张云翔,等.成岩作用对河流三角洲相砂岩
 储层物性演化的影响[J.沉积学报,2001,19(4):541-547
- [9] BIOCH Ş LANDER R H BONNELL L Anomalously high ponosity and permeability in deeply buried sandstone reservoirs. Origin and Predictability [J]. AAPG Bulletin, 2002, 86 (2): 301 -328.
- [10] ALAAM, SALEM Ş MORAD Ş LUZ F, MATQ AL-AASM I
 Ş D jagenesis and reservoir quality evolution of fluvial sandstones during progressive burjal and uplift Evidence from the Upper Jurassic BoiPeba Momber, Reconcavo Basin, Northeastern Brazil
 [J. AAPG Bulletin, 2000, 84(7): 1015-1040.

Diagenesis of the Chang₃ sandstone reservoirs from the Hua₁₅₂ block in the HuachiO il Field

LIQun GUO Jian hua GUO Yu hang

(School of Geoscience and Environmental Engineering Central South University Changsha 410083 Hunan, China)

Abstract The Chang3 sandstone reservoirs from the Hua152 block in the Huachi Oil Field mostly consist of fine grained fellspar sandstone and lithic sandstone in which various pore types are developed including intergranular solution openings in tragranular solution openings residual intergranular pores intercrystal micropores and structural fissures. The intergranular solution openings occur as main pore types in the study area. The major diagenetic minerals include illite chlorite mixed illite smectite gaolinite calcite dolumite and quartz overgrowths. According tomineral indicators for diagenesis the Chang3 sandstone reservoirs in the study area are interpreted to be in the stage A of middle diagenesis. The compaction and comentation are responsible for the destruction of the primary pore structures of the sandstones whereas the dissolution of fellspar and lithic fragments resulted in the development of secondary pores and improvement of the pore structures of the sandstones. Key words pore structure diagenesis, diagenetic model reservoir quality Huachi Oil Field