文章编号: 1000-0550(2009) 01-0041-07

鄂尔多斯盆地三叠纪延长期湖水分布特征及演化规律

李树同¹³ 王多云² 陶辉飞^{1,3} 王 彬¹³ 何善斌⁴ 栾 琴⁴ 朱晓燕⁴ (1.中国科学院地质与地球物理研究所气体地球化学重点实验室 兰州 73000, 2北京师范大学资源学院 北京 100875; 3.中国科学院研究生院 北京 100049, 4长庆油田公司第二采油厂 甘肃庆阳 745100)

摘 要 利用 Fisher图解求取了延长期可容空间变化,结合露头、岩芯、测井等资料在延长组内识别出了 6期三级湖 泛层 (iv、④、 圆 鼠 仰、 v),并对其进行了识别和对比。在此基础上,研究了与湖泛层 圆 鼠 仰、 v 相对应的长 7、长 4 + 5、长 3、长 2的湖水分布特征及整体演化规律。最后,通过各期湖泛层沉积厚度中心分布特征探讨了延长湖盆沉积 洼陷的分布和演化问题,认为延长湖除长 7存在一个大的沉积洼陷外,其它各期是多个沉积洼陷同时存在的、且其沉 积洼陷整体逐渐向东北部迁移的坳陷型湖盆。

关键词 鄂尔多斯盆地 湖泛层 延长湖 沉积洼陷 第一作者简介 李树同 男 1979年出生 博士 储层沉积学 E-m aid lishutong1979@ 163. com 通讯作者 王多云 E-m aid wdy@ bnu edu en 中图分类号 P539.2 TE121.3 文献标识码 A

0 引言

鄂尔多斯盆地三叠系延长组层序地层的研究表 明^[1~4]:长7是该组三级层序最大湖泛面发育层位, 也是该盆地延长组的主要生油层位,所以针对长7油 页岩的沉积特征、古气候、古环境、生油潜力等方面的 研究较多^[5~8],目前,只有长7期的深水湖盆的大致 范围没有重大争议(陈安宁等¹),而其它各期的深水 湖盆范围还比较模糊,而这些油组恰恰又是岩性油藏 的赋存层位。因此,研究三叠纪延长各期湖水分布特 征,尤其是深水区的分布范围将对认识该盆地的全貌 以及演化均有重要的意义,同时,对该盆地延长组今 后岩性油藏勘探具有一定的指导和借鉴作用。

笔者研究了延长各期湖泛层的沉积以及空间展 布特征,在此基础上,尝试着利用湖泛层研究了延长 各期湖水分布特征和演化规律,另外,借助湖泛层厚 度沉积中心的分布情况,探讨了该湖盆延长期的沉积 洼陷分布和迁移问题。所谓湖泛层是指陆相湖盆在 湖泛期内,在浅湖、深湖环境下形成的一层以泥岩为 主的细粒沉积层,它不是通常所说的凝缩层,而是富 含各种湖水特征的地质信息记录的载体,由于其在形 成和发育过程中,相对其它类型的沉积物来说受到外 界因素的影响较小,因此,具有等时、稳定、连续的沉 积特征。从某种程度上来讲,它是最完整、最直接、最 有效的湖水特征和演化的地质信息记录者^④,因此, 研究湖泛层的分布特征就能间接的反映出湖水分布 特征以及各期湖水的演化规律。

1 地质概况

鄂尔多斯盆地三叠系延长组发育一套完整的陆 相河流一三角洲一湖泊沉积体系,湖进一湖泛一湖退 的"三段式"演化阶段很连续、很平稳,相应地保存了 一套湖盆地发生一发展一消亡全过程的沉积物,是一 个持续时间最长,阶段性最明显,保存最完整的片断, 其时间跨度约有 12 M a。延长组从下向上细分为 5 个岩性段,10个油层组,在整个延长组沉积过程中, 发育"李家畔(长 9)页岩"、"张家滩(长 7)页岩"和 "长 4+ 5 细脖子高阻泥岩"典型的湖泛期的地层标 志层见表 1。延长组第一段沉积时,河流相广泛发 育;第二段沉积时,湖相沉积逐渐扩大,湖水逐渐变 深,该期湖盆范围达到最大,当时气候温湿,生物繁 多;此后延长组的第三段、第四段和第五段沉积时期, 地壳逐渐抬升,湖盆逐渐变小并最终瓦解。

2 湖泛层识别及对比

利用 Fisher图解求取延长期的可容空间变化^[9],

¹ 陈安宁. 陕甘宁盆地中生界生油层特征及评价. 长庆石油勘探局勘探开发研究院. 1984

④王多云,等.鄂尔多斯盆地延长期湖盆底形形成及演化特征研究.中国科学院兰州地质研究所. 2006

收稿日期: 2008-02-29 收修改稿日期: 2008-04-15

研究发现从长 10—长 1存在 6次明显的可容空间变 化,在此基础上结合露头、岩芯、测井等资料在延长组 内识别出了 6个三级湖泛层 (图 1),各期湖泛层均以 灰黑色、黑色页岩、泥岩和炭质泥岩为主,偶尔发育粉 砂质泥岩和泥质粉砂,自然伽马和电位曲线呈平直状 或齿状 (图 2),各期湖泛层具体沉积特征见表 2

表 1 鄂尔多斯盆地三叠系延长组地层划分表 (据谢庆邦,1988改编)

Table 1 The stratigraphic classification of Y anchang Formation of Triassic in Ordos Basin (after X ie Q ingbang 1988)

组	期	段	油层组	标志层
延长组 T ₃ y	消亡期	第五段 T ₃ y ⁵	长 1	
		第四段 T ₃ y ⁴	$\pounds 2$ \pounds_2^1	
			\mathbf{K}_{2}^{2}	
			\mathbf{K}_{2}^{3}	
			₭₃	
	湖泛期	第三段 T ₃ y ³	长 4+ 5	细脖子泥岩
			$\texttt{K} 6 \texttt{K}_{6}^{1}$	
			₭ 62	
			₭ ₆ ³	
			长 7	张家滩页岩
	湖进期	第二段 T ₃ y ²	长 8	
			长 9	李家畔页岩
		第一段 T ₃ y ¹	长 10	

笔者研究发现, 6套湖泛层在全盆地内基本上可 以对比, 但是, 最容易对比的是内部发育张家滩页岩 的湖泛层 @ 因为张家滩页岩为高阻、高伽马的黑色 页岩, 是明显的标志层, 在地震资料上也有非常明显 的反射。因此, 在湖泛层对比过程中, 首先对比和追 踪湖泛层 @ 然后是把湖泛层 @ 中部拉平, 结合层序 和沉积相演化特征对比和追踪其它湖泛层。因为受 河流、三角洲的影响, 湖泛层 @ 在各区的厚度不同, 最 大湖泛层 @ 如中部才是延长湖另一演化阶段的开始, 是一明显的环境转折面, 具有等时性, 这样就避免了



图 2 延长组各期湖泛层岩电特征

Fig. 2 Lithological and electrical characteristics of flooding every layers of Yanchang Formation

42 1994-2014 China Academic Journal Electronic Publishing House. All rights reserved. http://www.cnki.net



Fig 1 Division of flooding layers in Yanchang Formation of Well G 36-5

第 27卷

表 2 延长组各期湖泛层沉积特征

Table 2	Sed in en tarv	ch arac ter istics	of each	flooding	la vers o	f Y an chang	Form ation
1 400 10 1	Sea m an any						1 0 111 11 10 11

		v ov o
湖泛层	发育层位	沉积特征
湖泛层iv	长 10中部	陇东和宁夏马家滩地区钻穿长 10的一些深井中,可以见到一套 10~ 20m厚的暗色泥岩,由于盆地 中钻穿长 10的井不是很多,其空间分布不是很清楚。
湖泛层宝	长 9中上部	庆阳和华池地区的深井中发育一套黑色泥岩沉积, 其厚度约 30 m, 习称"李家畔页岩", 由于打穿长 9 的不是很多, 其空间分布亦是不太清楚。
湖泛层	长 7中下部	在全盆地范围内,发育一套黑色富含有机质泥岩,局部夹粉砂岩,厚度 60~90m,一般为"高阻泥 岩"。在盆地的中心,在其中部形成厚度 4~6m的黑色富含有机质泥页岩,俗称"张家滩"页岩,厚度 3~6m,测井曲线为高伽马、高电阻、高时差,而在盆地的一些边缘地区,过渡为泥岩或者泥岩和粉沙 岩互层。
湖泛层 🗟	长 4+5中部	基本上在全盆地范围内, 发育一套比较细的浅灰色、灰色细砂岩和深灰色、灰黑色、灰色泥岩, 在陕北 地区测井曲线上是典型的" 细脖子 "段, 其上部和下部 为滨浅湖的滩 砂或者小型的分 流河道砂, 其最 大厚度可以达到 40 m。GR曲线呈平直状或齿状,且值高。
湖泛层仇	长 3上部	主要在陕北地区发育一套暗色泥岩或者粉砂质泥岩, 并非都 是分流河 道间沼泽化的炭质 泥岩, 有时 被滩砂或者分流河道砂分割, 其厚度 20~30 m。 GR曲线呈齿状, 且值高。
湖泛层v	长 2上部	陕北地区的长 ₂ ¹ 是一套暗色湖相泥岩沉积,其厚度 30~40m,但是在盆地的西部和西南部已经被剥 蚀。 GR曲线呈齿状,且值高。

将张家滩页岩底作为对比基准面的不确定性。通过 湖泛层的对比发现,由于打穿长 10和长 9的井不多, 发育在其中的湖泛层 iv、毫无法对比和追踪,湖泛层 @ 毫在全盆地范围内基本上可以对比和追踪,而湖 泛层 ft、v遭剥蚀而主要存在于盆地的东北部,但在 该区域是可以追踪和对比的 (图 3)。

湖水深度和湖泛层沉积厚度成正比关系, 一般认

湖水分布特征和演化规律

3

为湖泛层沉积厚度大于 30m则为深湖一半深湖沉积 环境^[5]。通过各期湖泛层厚度平面展布,研究了与 湖泛层 豪 (汕 v相对应的长 7、长 4+5、长 3、长 2 期最大湖水分布特征和演化规律。

湖泛层 @ 主要发育在长 7中下部,其最大厚度达 到 60 m,分布范围最广,几乎覆盖了整个鄂尔多斯盆 地。从该期湖泛层厚度分布图可以看出(图 4),长 7 期湖水总体呈北西一南东向分布,在该期湖水面积达 到最大,几乎覆盖了整个鄂尔多斯盆地,湖水以姬



© 1994-2014 China Academic Journal Electronic Publishing House. All rights reserved. http://www.cnki.net

場 ─环县 ─ 华池 ─ 庆阳 ─ 正宁 ─ 宜君为轴线的不完 全对称分布,在湖盆的北 ─ 东部 ─ 东部水浅、变化缓 慢且分布范围广,而在湖盆的西北 ─ 西一西南部以及 盐池 ─ 定边地区水深变化快且分布面积小,深湖 ─ 半 深湖分布在湖泛层厚度等值线值大于 30 m 的范围之 内,而大面积的浅湖区主要分布在湖盆的东北部。同 时,在湖盆的中部出现了以板桥 ─ 安置农场为界的华 池 ─ 环县、正宁 ─ 黄陵两个水体最深区,说明湖盆底 部形态具有半分隔性。



图 4 湖泛层 平面分布图 Fig 4 P hne distribution m ap of flood ing layers

湖泛层 ③ 主要发育在长 4+ 5的中部,相对湖泛 层 ④ 其沉积厚度变薄,最大厚度降为 40 m。从该期 湖泛层厚度分布特征来看(图 5),长 4+ 5期湖水分 布大体上继承了长 7湖水分布特征,还是呈北西一南 东向分布,分布范围相对长 7期略有缩小且湖水进一 步变浅。深湖一半深湖主要分布在环县一庆阳、姬 塬一华池一黄陵的两个湖泛层厚度大于 30 m 的带 上,同时在盆地东北部的志丹地区也出现了小面积的 深湖一半深湖区。

湖泛层 (地主要分布在长 3的中部,最大厚度达到 35 m。从该期湖泛层分布特征来看 (图 6),该期湖水 分布范围进一步缩小,水体进一步变浅,尤其是在湖



图 5 湖泛层Ⅳ平面分布图 Fig. 5 Plane distribution map of flooding layers Ⅳ



图 6 湖泛层 V 平面分布图 Fig. 6 Place distribution map of flooding layers V

44 © 1994-2014 China Academic Journal Electronic Publishing House. All rights reserved. http://www.cnki.net 盆的南部相对长 4+ 5期湖水开始变浅,而在盆地的 东北部则开始变深。同时,在盆地中部的元 111井 — 华池 一庄 47井一带的浅湖区将湖盆的深水区分为三 部分:新 55井 — 志丹 — 葫 19井 — 带、姬塬地区以及 庆阳以西地区。

湖泛层 v 主要发育于长 2的顶部,最大厚度达到 45 m,在盆地的西一西南一南部的大部分被剥蚀掉。 由于湖泛层被剥蚀,湖水的整体分布不是很清楚,从 现存的湖泛层厚度分布图来看(图 7),湖盆内基本上 被分隔为三个深水区:新 55井一陕 94井一安塞一带 出现了大面积的深水区,并且一直延续到定边地区, 另外在姬塬、庄 47井一正宁也出现小范围的深水区。



图 7湖泛层 v 平面分布图

Fig 7 Plane distribution map of flood ing layers v

从四期湖水分布来看,长7期为延长湖鼎盛时 期,湖水分布最广、水体最深,湖水分布面积几乎覆盖 整个盆地,湖盆从长7到长2期整体上湖水萎缩,其 中长3期湖水最浅、分布面积最小,至长2期由于该 期湖泛层在湖盆的西一西南一南部被剥蚀掉,其湖水 分布面积无法确定大小,但是就湖水深度相对长3期 而言有所加深,至少在陕北地区存在此现象。同时, 长7期湖盆的深水区只有一个且最大,而其它三期的 深水区面积变小且出现了多个同时存在的现象。

4 沉积洼陷分布和迁移

由于沉积时间是湖泛层沉积厚度主要决定因素, 所以越靠近湖盆中心其沉积厚度越厚且沉积物粒度 越细,在沉积洼陷区的水体一直保持较深,接受沉积 时间相对水体较浅的浅湖区要长,进而湖泛层的沉积 较厚,因此,可以利用湖泛层的沉积厚度中心分布特 征来分析湖盆沉积洼陷的分布情况。从湖泛层 👼 (鼠) (九) v 四期的主要沉积厚度中心分布图可以看出 (图 8):长 7期湖盆的沉积洼陷最深、最大,整体上呈 北西一南东方向分布:长4+5期湖盆只存在一个沉 积洼陷的景观消失,出现了多个沉积洼陷同时存在, 主要位于姬塬一华池一黄陵以及环县一庆阳两条带 上:至长 3期湖盆持续保持了姬塬地区、志丹地区、环 20井一镇46井一庆阳地区以及葫19井区多个沉积 洼陷区同时存在的现象:长 2期继承了长 3期的湖盆 沉积洼陷分布特征,但在陕北地区的新 55井 一安塞 地区的沉积洼陷变大且向东北部有所迁移,而在其它 地区的则变小或消失。从四期的沉积洼陷来看,整体 演化特征为:从一个单一的沉积洼陷演变为多个沉积



洼陷同时存在,同时沉积洼陷不断变浅,且逐渐向湖 盆东北部迁移和演化。

5 结论

(1)运用湖泛层对延长湖长 7 长 4+ 5 长 3 长 2四期的湖水分布特征和演化规律进行了研究。另 外,对各期沉积洼陷的研究认为,在延长湖除长 7外, 存在多个沉积洼陷,且从长 7-长 2整体上逐渐向湖 盆东北部迁移。

(2)研究表明,对于鄂尔多斯盆地延长组这种稳定的坳陷型湖盆,利用湖泛层研究其湖水分布特征的方法是合理的、有效的和可行的,但若某期湖泛层剥蚀严重,则该方法存在缺陷和不足。

致谢 该文是指导老师王多云项目成果的一部 分,是在老师的悉心指导下完成的。同时,长庆油田 的杨华教授以及付金华、席胜利、喻建、刘显阳、罗安 湘、邓秀芹等专家提出了宝贵的建议,吕剑文、庞锦 莲、李仕祥等也对本文给予了有益帮助,在此一并致 谢!

参考文献(References)

- 傅强,李益.鄂尔多斯盆地三叠系延长组长 8-长 7油层组高分辨 率层序地层格架及其地质意义[J].现代地质,2006,22(4):579-584[FuQiang LiYi The high-resolution sequence stratigraphy framework and its geobgical significance of Triassic Yanchang Formation ch8-ch7, Ordos Basin[J]. Geoscience, 2006,22(4):579-584]
- 2 王宏波,郑希民,冯明,等.鄂尔多斯盆地三叠系延长组层序地层与 生储盖组合特征 [J]. 天然气地球科学,2006,17(5):677-681 [Wang Hongbo, Zheng Xim in Feng Ming *et al.* Sequence stratignaphy and sources-reservoir-cap assemblages of Yan chang Formation in Ordos Basin[J]. Natural Gas Geoscience, 2006, 17(5):677-681]
- 3 李凤杰,王多云,张庆龙.鄂尔多斯盆地陇东地区延长组沉积相特 征与层序地层分析 [J]. 沉积学报,2006,24(4):549-554 [Li Fengjie, Wang Duoyun, Zhang Qing bong Sedimentary facies characteristic and sequence stratigraphy analysis of Yan chang Form ation in Long-

dong area Ordos Basin [J]. A cta Sedimento logica Sinica, 2006, 24 (4): 549-554]

- 4 李树同,王多云,王彬,等. 坳陷型湖盆缓坡边缘沉积坡折带的识别——鄂尔多斯盆地三叠纪延长期为例 [J]. 天然气地球科学, 2009,待刊 [LiShutong Wang Duoyun, Wang Bin, et al. Recognizing the sediment slope breaks in the margin of a down warped lake basin's ramp belt as an example to Ordos Basin Triassic Yanchang Formation [J]. Natural Gas Geoscience, 2009 in press]
- 5 卢进才,李玉宏,魏仙样,等.鄂尔多斯盆地三叠系延长组长 7油层 组油页岩沉积环境与资源潜力研究 [J]. 吉林大学学报 (地球科学 版), 2006, 36(6): 928-932 [Lu Jincai Li Yuyong Wei Xianyang et al Research on the depositional environment and resources potential of the oil shale in the Chang7 member, Triassic Yanchang Formation in the Ordos Basin [J]. Journal of Jilin University (Earth Science Edition), 2006, 36(6): 928-932]
- 6 吉利明, 吴涛, 李林涛. 陇东三叠系延长组主要油源岩发育时期的 古气候特征 [J]. 沉积学报, 2006, 24(3): 426-434[JiLining Wu Tao, LiLinitao, et al Paleoclinatic characteristics during sedimentary period of main source rocks of Yanchang Formation (Triassic) in east em Gansu[J]. A cta Sedimentologica Sinica, 2006, 24(3): 426-434]
- 7 马素萍,漆亚玲,张晓宝,等. 西峰油田延长组烃源岩生烃潜力评价 [J].石油勘探与开发, 2005, 32(3): 51-54[Ma Suping Qi Yaling Zhang Xiaobaq et al. Geochem ical characteristics and hydrocarbon generation potential of the source rocks Yanchang Formation, Xifeng Oilfield, Ordos Basin, NW China[J]. Petroleum Exploration& Development 2005, 32(3): 51-54]
- 8 张文正,杨华,李剑锋,等.论鄂尔多斯盆地长 7段优质油源岩在低 渗透油气成藏富集中的主导作用——强生排烃特征及机理分析 [J].石油勘探与开发,2005,33(3): 289-293[ZhangWenzheng Yang Hua, Li Jianfeng *et al.* Leading effect of high-class source rock of Chang7 in O rdos B as in on enridment of bw permeability oil-gas aecumulation-hydrocarbon generation and expulsion mechanism [J]. Petroleum Exploration & Development 2005, 33(3): 289-293]
- 9 胡受权,陈国能,王英民,等.图解及其沉积响应的计算机模拟[J]. 石油与天然气地质,1999,20(1):70-75[Hu Shouquan, Chen Guoneng WangYingmin, et al. Fischer diagram and its computer simulation of sed in entary response[J]. Oil& Gas Geo bgy, 1999, 20(1): 70-75]

The Lake D istribution and Evolution Law of the Ordos Basin, in Triassic Yanchang Period

LI Shu-tong^{1,3} WANG Duo-yun² TAO Hu \div fe i^{1,3} WANG Bin^{1,3}

HE Shan-bin⁴ LUAN Qin⁴ ZHU Xiao-yao⁴

(1 Key Laboratory of Gas Geochem is try Lanzhou Oil and Gas Research Center, Institute of Geobgy and Geophysics, Chinese A cadem y of Sciences, Lanzhou 730000;

2. College of Resources Science & Technology, Beijing Normal University, Beijing 100875;

3. Graduate School Chinese Academy of Sciences Beijing 100049;

4. The Secend O il Production Plant of Changqing Oilfield Company, Qingyang Gansu 745100)

Abstract Fisher diagram used to get the Y anchang period accommodation changes combining the data of outcrop core and logging in Y anchang group, we identified six period (iv, e, m, e, m, v) third-degree flooding layers and compared them. On this basis, we further studied the lake distribution and overall evolution of the flooding layers, m, m, m, m, m, m, m, v) third-degree flooding layers, m, m, m, m, m, m, m, v) third-degree flooding layers, m, m, m, m, m, m, v) third-degree flooding layers, m, m, m, m, m, v, which are corresponding to Chang7, Chang4+ 5, Chang3 and Chang2 section. Finally through each flooding layer deposition center distribution characteristics, we discussed that the distribution and evolution issues of Y anchang lake basin s sedimentary depression, and believed that the Y anchang lake besides the Chang7 existed a big sedimentary depression, also there were more than one sedimentary depressions in other period, and the sedimentary depressions overall move to the north-east

Keywords Ordos Basin, fboding layers, the Yanchang lake, sedimentary depression