# 陆家堡凹陷西部地区九佛堂组层序 地层格架与分布特征

孙 利<sup>1</sup>,李三国<sup>2</sup>,李中超<sup>1,3</sup>,魏立新<sup>3</sup>,刘伟伟<sup>1</sup>,王文之<sup>1</sup>
(1.成都理工大学沉积地质研究院,四川成都 610500; 2.中国石化石油工程技术研究院 测录井研究所,北京 100101;
3.中国石化中原油田分公司 勘探开发科学研究院,河南 濮阳 457001)

摘要:应用层序地层学的原理和方法,综合运用地震、测井与钻井资料,对陆家堡凹陷西部地区九佛堂组层序和体 系域边界进行了研究,并探讨了层序发育与沉积序列关系及其分布特征。结果表明,研究区九佛堂组可划分为1个 三级层序和3个体系域。低位体系域由3个准层序组构成,自下而上沉积水体加深;湖侵体系域可细分为4个准层 序组,总体表现为退积式和加积式叠置样式;高位体系域可划分为4个向上砂地比增大的进积准层序组。研究区在 3个体系域沉积时期的地层厚度变化不同,在低位体系域沉积时期主要沉积中心位于包日温都断裂带北部,之后向 西南迁移至包日温都断裂带中段与五十家子庙洼陷南部交界处。

关键词: 层序地层体系域地层格架九佛堂组陆家堡凹陷西部

### **中图分类号:**TE111.3 文献标识码: A

陆家堡凹陷在构造上隶属于开鲁盆地内的一 个次级负向构造单元,是在海西期褶皱基底上发育 形成的中生代单断凹陷,从西到东分别为小井子、 五十家子庙、交力格和三十方地4个洼陷。经过20 余年的油气勘探,在陆家堡凹陷西部地区九佛堂组 取得了良好的勘探和开发成果,发现了包日温都和 马家铺等油田。特别是近年来随着勘探工作的不 断深入,先后发现了包14和包32等岩性油气藏,展 示了该地区全新的勘探领域和潜力。虽然陆家堡 凹陷西部地区油气勘探取得了明显的成果,但整体 油气勘探程度较低(井网密度小于1口/10 km<sup>2</sup>),特 别是对九佛堂组的地层分布规律及区域沉积特征 认识不清,制约了勘探开发工作的进一步深入。因 此,对陆家堡凹陷西部地区开展层序地层和沉积储 层研究,对深入认识研究区沉积储层和油气成藏机 理及资源潜力、预测有利储盖组合和勘探目标发育 区具有重要意义。

# 1 层序和体系域界面的识别

### 1.1 层序界面

层序是以不整合面及与之可对比的整合面为 界的、具有成因联系的一套地层单元,层序界面(不

#### 文章编号:1009-9603(2013)01-0040-04

整合面)的准确识别是正确划分层序的关键。对于 层序界面,常以地震资料和钻井、测井资料为主,综 合考虑构造运动演化特征、古生物资料以及地球化 学资料等来识别<sup>[1-4]</sup>。在陆家堡凹陷西部地区九佛 堂组中识别出2个三级层序界面SB<sub>j</sub><sup>1</sup>和SB<sub>j</sub><sup>2</sup>(分别对 应于九佛堂组的底、顶界),3个四级层序(体系域), 自下而上命名为S<sub>i</sub><sup>1</sup>,S<sub>i</sub><sup>2</sup>和S<sub>i</sub><sup>3</sup>(图1)。





### 1.2 体系域界面

根据 Vail 层序地层学的观点,体系域划分的关键是识别初次湖泛面和最大湖泛面<sup>[2-3]</sup>。海相层序及体系域划分中陆棚坡折是初次湖泛面的关键参照系,在陆相湖盆中也可以找到一个相似的坡折带——地形突变带或断裂坡折带,作为识别初次湖

收稿日期:2012-11-29。 作者简介:孙利,男,在读博士研究生,从事石油地质方面的研究。联系电话:13511009504,E-mail:sunli\_zy@163.com。

泛面的关键参照系,地震剖面上反射同相轴首次越 过陆相湖盆坡折的界面对应于初次湖泛面<sup>[5-7]</sup>。最 大湖泛面对应于地震剖面上最远滨岸上超点对应 的反射界面,对应岩性剖面上的凝缩层<sup>[8-15]</sup>。

在陆家堡凹陷西部地区九佛堂组体系域划分 中,初次湖泛面至马家铺高垒带前缘,是一个缓坡 与深洼区的过渡地带,在地形上有一个比较明显 的、由断裂作用形成的变化带,将其作为初次湖泛 面的参照系,首次越过这个地形变化带(断裂坡折 带)的湖泛面为初次湖泛面(图1)。最大湖泛面在 研究区三维地震资料联络线方向上的识别特征非 常明显,可以见到湖泛面之上明显的向湖盆中的前 积现象(图1)。最大湖泛面在钻井和测井资料上表 现为准层序组由退积向进积的转换面(图2),以及 凝缩层等现象。



图2 陆参3井最大湖泛面岩性、电性特征

### 1.3 层序地层格架

通过对各级次层序界面的识别,以及对研究区 63口单井、二维和三维地震剖面的研究、相互标定, 将陆家堡凹陷西部地区九佛堂组层序地层格架划 分为1个三级层序和3个体系域(表1)。

表1		陆家堡凹陷西部地区九佛堂组层序地层划分方案						
地	层	层	序	界	面			
组	段	岩性特征	测井	曲线特征	ĨE	地震反射 终止关系 (顶/底)	钻井 层序	体系域
九	上段	厚层细砂岩、砂 砾岩与泥岩互 层,厚度为110~ 1030 m	自然电 箱形、 向电阻 中幅键	已位曲约 钟形,游 且率曲约 告状	<b></b> 星 一 一 七 七 一 一 七 一 一 一 一 一 一 一 一 一 一 一 一 一	顶界面: 顶超/削蚀	三	HST
佛堂	下	砂砾岩或细砂 岩、粉砂岩与暗 色泥岩互层,厚 度为200~800 m	自然电 钟形22 侧中中 漏斗状	已位曲约 及箱形 已阻率曲 届锯齿状	€ 呈深 线 或	顶界面: 前积/平行 底界面: 平行/上超	级层	TST
组	段	凝灰质泥岩或 泥岩夹凝灰质 粉砂岩或凝灰 质细砂岩,厚度 为160~900 m	自然电 直,深 率曲约 齿状或	已位曲约 例向电 民呈中報 法漏斗状	<b></b> 王 昭 昭	顶界面: 削蚀 底界面: 上超	序	LST

## 2 体系域特征及平面展布

在划分九佛堂组三级层序体系域的基础上,进 一步对体系域内部的准层序叠置方式进行分析,共 划分出11个准层序组。

### 2.1 层序及体系域旋回特征

低位体系域 根据钻穿九佛堂组且发育低位 体系域的探井,如陆参3、包14、包601、好3、好6、庙 9、庙14、庙15、庙21和杏1等井的岩性、电性曲线资 料,结合地震资料反射特征,低位体系域可以划分 为3个准层序组。第1个准层序组和第3个准层序 组表现为向上水体变浅的准层序叠加样式,第2个 准层序组表现为向上水体变深的准层序叠加样 式。总体来看,自下而上,砂泥比变小,沉积水体加 深(图3)。



图3 低位体系域岩性、电性特征和准层序组划分

湖侵体系域 湖侵体系域在全区发育,根据地 震资料和钻井、测井资料综合分析,可以划分为4个 准层序组,总体表现为退积式和加积式准层序组叠 加样式(图4)。

高位体系域 高位体系域沉积范围更广,较湖 侵体系域向东有所扩展,所有探井均钻遇高位体系 域,大部分钻穿。综合地震资料、钻井和测井资料, 将其划分为4个向上砂地比增大的进积准层序组 (图5)。

整体看来,陆家堡凹陷西部地区九佛堂组三级 层序在低位体系域发育时期,由于湖平面较低,马



湖侵体系域岩性、电性特征和准层序组划分 图4

![](_page_2_Figure_5.jpeg)

![](_page_2_Figure_6.jpeg)

家铺高垒带和包日温都断裂带大部分地区未接受 沉积,使得低位体系域分为小井子洼陷——马北斜坡 带和马家铺高垒带—五十家子庙洼陷—包日温都 断裂带2个大的区域,地层主要沉积特点是凝灰质 成分居多。湖侵体系域发育时期,整个陆家堡凹陷 西部地区都接受了较大范围的湖泊沉积,地层岩性 粒度细,颜色以深灰色为主,许多地区发育油页岩, 具有较强的生烃能力。高位体系域发育时期,沉积 范围向南东方向稍有扩大,地层岩性粒度变粗,沉 积物进积特点明显,且许多地区砂岩与泥岩或粉砂 质泥岩等呈互层状出现,可作为配置良好的储盖组 合。

### 2.2 地层平面分布特征

低位体系域 低位体系域沉积时期,陆家堡凹 陷西部地区尚未连成一体,分为西侧的小井子洼 陷一马北斜坡带和东侧的马家铺高垒带一五十家 子庙洼陷一包日温都断裂带2个较小的湖盆,其中 马家铺高垒带和包日温都断裂带大部分地区未接 受低位体系域沉积。这一时期沉积的主物源来自2 个方向,包日温都断裂带和五十家子庙洼陷的沉积 物源主要来自舍伯吐凸起,而小井子洼陷的沉积物 源来自马家铺高垒带。

湖侵体系域 湖侵体系域沉积时期,陆家堡凹 陷西部地区演化成为完整湖盆并接受湖侵体系域 沉积。这一时期有3个主要的沉积中心,分别位于 小井子洼陷南端东陡坡下、包日温都断裂带的包12 井区西南、好5井区以南和包2井区以东。该时期 的物源主要来自舍伯吐凸起和马家铺高垒带西南 方,前者控制了包日温都断裂带和五十家子庙洼陷 的沉积,后者提供小井子洼陷的沉积物。此外,根 据地层厚度分布趋势,可以推断此时期包605井区 附近地势较高,导致来自舍伯吐凸起的物源以此为 分界,分别在包日温都断裂带中一南段和北段进行 沉积。

高位体系域 高位体系域沉积时期,九佛堂组 沉积范围比湖侵体系域向东南侧略有扩大。这一 时期的沉积中心只有1个,位于包日温都断裂带中 部的包4-好3-包6井这个三角形区域内,最大沉 积厚度位于包4井区、包4井区西南侧和包30井区 西南侧,沉积厚度均超过1000m,而包18井区沉积 厚度也超过950 m。

#### 3 结论

陆家堡凹陷西部地区九佛堂组可划分为1个三

级层序和3个体系域,其中低位体系域由3个准层 序组组成,湖侵体系域可细分为4个准层序组,高位 体系域可划分为4个准层序组。构造格局对沉积作 用的控制作用非常明显。马家铺高垒带控制了低 位体系域的沉积边界,使研究区在低位体系域沉积 时期分为2个不连通的小湖盆接受低位体系域沉 积。在湖侵体系域和高位体系域沉积时期,陆西地 区连为一体接受沉积。

研究区在3个体系域沉积时期的地层厚度变化 不同。在低位体系域沉积时期主要沉积中心位于 包日温都断裂带北部,之后向西南迁移至包日温都 断裂带中段与五十家子庙洼陷南部交界处。另外, 在整个九佛堂组沉积时期,小井子洼陷的中心部位 为另一个较次要的沉积中心。

### 参考文献:

- [1] 朱筱敏.层序地层学[M].北京:石油大学出版社,2000:20-25.
- [2] 邓宏文.高分辨率层序地层学:原理及应用[M].北京:地质出版 社,2002:100-120.
- [3] 尹太举.高分辨率层序地层学在油田开发中的应用——以濮城 油田为例[M].北京:石油工业出版社,2007:96-118.
- [4] 郭了萍,李登伟,彭军,等.高分辨率层序地层学在近海勘探中的应用[J].海洋地质前沿,2005,21(2):26-28.
- [5] 祝贺,刘家铎,田景春,等.塔北一塔中地区三叠系层序地层格

架及生储盖组合特征[J].油气地质与采收率,2011,18(3): 14-19.

- [6] 袁红旗,柳成志,赵利华,等.海拉尔盆地查干诺尔凹陷下白垩 统层序地层学研究[J].沉积学报,2008,26(2):241-248.
- [7] 王刚,赵霖,王丽静,等.他拉哈西地区层序地层格架与沉积相 分析[J].大庆石油学院学报,2011,35(4):17-23.
- [8] 田美荣.东营凹陷新近系馆陶组层序地层格架[J].油气地质与 采收率,2010,17(2):1-4.
- [9] 郭彦如,刘化清,李相博,等.大型坳陷湖盆层序地层格架的研 究方法体系——以鄂尔多斯盆地中生界延长组为例[J].沉积 学报,2008,26(3):384-390.
- [10] 吕大炜,李增学,刘海燕,等.大型克拉通盆地海侵类型及特征 [J].油气地质与采收率,2011,18(2):7-11,29.
- [11] 梅冥相,张海,孟晓庆,等.上扬子区下寒武统的层序地层划分 和层序地层格架的建立[J].中国地质,2006,33(6):1 292-1 304.
- [12] 程克明,王世谦,董大忠,等.上扬子区下寒武统筇竹寺组页岩 气成藏条件[J].天然气工业,2009,29(5):40-44.
- [13] 梅冥相.上扬子区寒武系娄山关群白云岩层序地层格架及其古 地理背景[J].古地理学报,2007,9(2):117-132.
- [14] 韩会平,侯云东,武春英.鄂尔多斯盆地靖边气田山西组2'段 沉积相与砂体展布[J].油气地质与采收率,2007,14(6): 50-52.
- [15] 邢宝荣.辽河盆地二界沟洼陷沙三段层序地层划分及沉积相研 究[J].内蒙古石油化工,2010,(22):121-123.

编辑 经雅丽

### (上接第39页)

- [10] 石德佩,李相方,方洋,等.运用气一液一液三相相平衡理论研究濮67气藏产水来源[J].石油钻采工艺,2007,29(2): 100-102.
- [11] 樊建明,郭平,邓垒,等.气中水含量对气藏流体相态与渗流的 影响[J].西南石油大学学报:自然科学版,2008,30(1): 100-102.
- [12] Zuluaga E, Lake L W.Semi-analytical model for water vaporization in gas producers[C].SPE 93862,2005.
- [13] 贾京坤,万丛礼.沾化凹陷罗家地区岩浆活动对油气形成的影响[J].油气地质与采收率,2012,19(6):50-52.
- [14] 邱楠生, 胡圣标, 何丽娟.沉积盆地热体制研究的理论与应用 [M]. 北京: 石油工业出版社, 2004:56.
- [15] 郝石生,张振英.天然气在地层水中的溶解度变化特征及其地 质意义[J].石油学报,1993,14(2):12-22.
- [16] 傅雪海,秦勇,杨永国,等.甲烷在煤层水中溶解度的实验研究 [J].天然气地球科学,2004,15(4):345-348.
- [17] 范泓澈,黄志龙,袁剑,等.富甲烷天然气溶解实验及水溶气析 离成藏特征[J].吉林大学学报:地球科学版,2011,41(4): 1033-1039.

- [18] Pedersen K S, Michelsen M L, Fredheim A O.Phase equilibrium calculations for unprocessed well streams containing hydrate inhibitors[J].Fluid Phase Equilibria, 1996, 126(1):13–28.
- [19] 姜福杰,庞雄奇,武丽.致密砂岩气藏成藏过程中的地质门限及 其控制机理[J].石油学报,2010,31(1):49-54.
- [20] 邹才能,朱如凯,白斌,等.中国油气储层中纳米孔首次发现及 其科学价值[J].岩石学报,2011,27(6):1857-1863.
- [21] 向阳,向丹,羊裔常,等.致密砂岩气藏水驱动态采收率及水膜 厚度研究[J].成都理工学院院报,1999,26(4):389-391.
- [22] 高阳,蒋裕强,杨长城,等.最小流动孔喉半径法确定低渗储层物性下限[J].科技导报,2011,29(4):34-38.
- [23] 胡学军,杨胜来,蒋利平,等.温度对于亲水岩心束缚水饱和度 的影响[J].油气地质与采收率,2004,11(5):46-48.
- [24] Hunt J M.石油地球化学与地质学[M].胡伯良,译.北京:石油 工业出版社,1986:119.
- [25] 赵琳,李爱芬,李会会,等.三季铵盐表面活性剂界面性能及驱 油效果评价[J].油气地质与采收率,2012,19(1):72-74.

编辑 经雅丽