文章编号:1000-0550(2014)02-0344-10

东营凹陷沙三中亚段东营三角洲沉积期次成因 及对含油性的影响^①

陈秀艳¹ 姜在兴² 杜 伟² 王 剑³ 张月巧¹

(1.中国石油勘探开发研究院 北京 100083; 2.中国地质大学(北京)能源学院 北京 100083; 3.中海油研究总院 北京 100027)

摘 要 根据岩性组合变化、测井曲线叠加样式及地震反射特征 将东营三角洲沙三中亚段划分为八个期次,准层序 组 PS8~PS1,各期次间沉积小型湖泛泥岩楔。结合岩心及测录井沉积相分析,认为研究区发育三角洲一重力流一湖 泊沉积体系。东南部主要发育三角洲分流河道、河口坝、席状砂,西北部发育与三角洲前缘滑塌相伴生的坡移堆积体、 滑塌浊积岩和远源浊积岩。准层序组 PS8~PS1,活动三角洲经历了由南至北的迁移演化过程。当波浪与河流能量能 够抗衡并往复运动时,形成厚度较大的三角洲楔状体叠加区,沉积席状砂和河口坝砂体。受湖平面变化、构造沉降及 沉积物供给速率的影响,湖退体系域早期 PS7~PS4 重力流砂体含油丰富,而浅水区准层序组界线附近的席状砂和河 口坝由于临近具有侧向封堵及局部盖层作用的泥岩楔及沼泽沉积,其含油性也较好。

关键词 东营三角洲 沉积期次 泥岩楔 准层序组

第一作者简介 陈秀艳 女 1979 年出生 博士 工程师 层序地层学及沉积储层地质学 E-mail: xiuyanchen1004 @ 163.com

中图分类号 P512.2 P618.13 文献标识码 A

20世纪六七十年代至今,国外三角洲研究蓬勃 发展 对世界著名的大型三角洲沉积过程、水动力条 件、沉积机理及三角洲类型和控制因素都进行了详细 分析^[12]。随着石油勘探的实践,人们发现三角洲沉 积结构、砂体组合方式均有利于形成良好的生储盖组 合及油气聚集成藏 并且世界上许多大油气田的形成 都与三角洲沉积有关。研究表明国外大型三角洲多 为海相三角洲,而国内大型三角洲主要是湖泊三角 洲 其沉积主要受波浪和河流作用 几乎没有潮汐作 用。国内著名的含油三角洲有大庆油田的大庆长垣三 角洲、胜利油田的东营凹陷古近系东营三角洲及鄂尔 多斯盆地延长组三角洲等,大量学者对其沉积成因及 砂体分布进行了详细刻画以满足油气勘探的需 求^[3~6]。对于这些大型三角洲的油气勘探开发工作已 进入后期 残留的不易于预测的油气多集中在薄砂层 中 规模小但总资源量巨大。为了揭示湖泊中巨厚三 角洲的成因 对厚层砂岩沉积区局部含油的砂体进行 预测 本文以东营凹陷古近系沙三中亚段东营三角洲 为研究目标,首次详细刻画各期三角洲砂体展布规律, 深入分析其沉积演化期次、沉积动力条件及对含油性 的影响,为进一步油气勘探及成藏理论研究提供依据。

1 区域地质概况

东营凹陷位于济阳坳陷的东南部 北接陈家庄凸 起 东接垦东青坨子凸起 南靠鲁西隆起 西临青城凸 起和滨县凸起,是一个北断南超的开阔型箕状湖盆。 受北部陈南断裂影响,自北向南依次发育北部陡坡 带、中央洼陷带、南部斜坡带。其中,中央洼陷带包括 利津洼陷、民丰洼陷、牛庄洼陷和博兴洼陷[7],此外 还发育典型的塑性拱张构造一中央隆起带构造(图 1)。古近系东营三角洲沿东营凹陷长轴方向自东向 西推进,主要发育在沙三段和沙二段,以沙三中亚段 为鼎盛时期,分布在牛庄洼陷、中央隆起带和部分利 津洼陷,厚度近千米。该时期陈官庄—王家岗断裂带 和中央隆起断裂带活动强烈,落差可达300m以上, 造成基底起伏较大,沉积坡角达5°~19°,因此,东营 三角洲发育大量前缘滑塌沉积 构成东营凹陷主要的 岩性透镜油气藏,而东部三角洲主体砂岩厚度大,物 性好 往往局部含油。

2 东营三角洲沉积期次演化特征

前人对东营三角洲沙三中亚段层序及沉积期次进

①国家科技重大专项"油气勘探新领域储层地质与油气评价"(编号:2009ZX05009-002)资助 收稿日期:2012-10-29;收修改稿日期:2013-08-21



图 1 东营凹陷构造单元分布图 Fig.1 Tectonic unit distribution map of Dongying depression

行了大量研究^[8-10],划分方案为七个或九个期次。沉 积期次的划分要具备实用性,能够横向追踪对比并将 沉积结构更准确的刻画,从而有利于勘探精细研究。

2.1 沉积期次划分

邱桂强^[8]和方勇^[9]将沙三中亚段划分为七个期 次,中7发育在海侵体系域,沉积厚度薄,中6至中1 前积层厚度大。其中,中4和中3是前积倾角由陡变 缓的转折时期,地震剖面反射结构由具斜交形特点向 更具S形特点变化。本次研究认为该时期前三角洲、 三角洲前缘及三角洲平原"三层结构"明显,旋回性 易于识别,可进一步依据钻井和地震资料将中4和中 3 细化为三个准层序组。若按照李宇志^[10]的观点划 分为九个期次,第八期次厚度薄,且大部分为泥质沉 积 砂体规模极小 仅在井上标定 在地震资料上很难 识别 ,划分误差大且不利于横向对比 ,认为将第八、九 期次合并更为合理。

综合前人研究方案,作者充分利用岩性变化、测 井曲线叠加样式及地震反射不整一面的特征 对沙三 中亚段准层序组进行划分。划分依据:(1)单井划 分,准层序组多为向上变粗的岩性组合,自然电位值 向上逐渐减小 测井曲线的形态为漏斗型或箱型 ,越 过准层序组界面自然电位值突然增大 沉积相向上逐 渐变浅(图 2A-a,b)。准层序组界面也可以为岩性突 变面 界面之下为灰黑色炭质泥岩 ,界面之上变为深 灰色砂质泥岩和泥岩(图 2A-b),或者界面之下为红 褐色泥岩 界面之上突变为深灰色泥岩 均代表沉积 环境发生变化,水体由浅变深(图 2A-c)。(2) 连井 对比,在三角洲主体厚层砂岩沉积序列中,突然出现 薄层暗色泥岩或页岩,并且泥岩和页岩厚度向岸方向 减薄 表现为泥岩楔向岸延伸(图2B), 它代表了两期 三角洲沉积之间小规模湖泛作用和物源供给减弱所 形成的泥质沉积。(3) 在地震剖面上两期三角洲之 间表现为地震反射不整一面 地震同向轴强振幅较连 续 将各期三角洲的 S 形前积或斜交前积结构间隔分 开,并在每一期前积结构的顶部可见向岸方向的退积 弱反射(图 2C)。据此,本文将沙三中亚段划分为一 个 T-R 层序^[11] 即仅发育快速湖侵和湖退两个体系 域 进一步划分为八个准层序组 对应东营三角洲八 个期次。湖侵体系域包括准层序组 PS8 湖退体系域 对应准层序组 PS1~PS7(图 3)。各准层序组沉积特 征见表1。

表1	东营三角洲沙三中亚段准层序组特征	

体系域	准层序组	岩性	准层序组特征	
湖退体系域 (RST)	PS1 PS2 PS3	东部主要沉积灰色厚层块状细砂岩、粉砂岩 夹灰色泥岩;西部主要沉积灰色泥岩,局部 夹灰色细砂岩和粉砂岩。	各准层序组沉积厚度略有减小,平均厚度为40~75m,局部最大厚 度可大于150m。各准层序组砂岩累厚平均为10~25m,砂地比平 均15%~40%,甚至更高。地层出现局部剥蚀,从下至上,剥蚀面积 逐渐增大,表明存在局部构造抬升运动。	
	PS4 PS5 PS6 PS7	深灰色泥岩、砂质泥岩、粉砂质泥岩 局部夹 较厚深灰色或灰色粉砂岩、细砂岩、灰质砂 岩及泥质砂岩。	各准层序组沉积厚度明显增大,但分布不均,平均厚度为50~100 m,局部最大厚度可大于200m。各准层序组砂岩累厚平均为15~ 30m,砂地比平均30%~50%。	
湖侵体系域 (TST)	底界 本系域 深灰色、灰色泥岩,深灰色灰质泥岩及深灰		底界面大部分地区为整合面,仅在盆地边缘发育小规模不整合,沉 积厚度薄,一般<150 m,平均厚度50~70 m,分布广泛,砂质含量少, 砂岩平均累厚4~6 m。	

Tahla 1	Paracomoneo cot	characteristics	of Dongving	dolta in Mid_Fc
Lable L	I al ascynthice set	character isues	or Dongying	ucita ili milu Log



A.单井准层序组界面识别标志; B.连井对比两期三角洲朵体之间泥岩楔沉积; C.沉积期次划分地震资料识别标志



图 3 牛 116 井层序地层划分



2.2 沉积砂体类型及分布特征

2.2.1 沉积砂体类型

沙三中亚段沉积时期是东营三角洲快速进积的 鼎盛时期 砂体类型丰富,以三角洲前缘分流河道、河 口坝、席状砂及其相伴生的坡移堆积体、滑塌浊积岩 和远源浊积岩为主^[12](图45)。

水下分流河道砂体垂向上一般表现为正粒序,自 然电位曲线多表现为钟形,牛102 井2900 m 附近是 典型的水下分流河道微相(图4A)。河口坝和席状 砂微相垂向上构成典型的反粒序,其自然电位及伽玛 曲线特征均呈漏斗状,往往上陡下缓;常发育波状层 理和透镜状层理,生物扰动明显,虫孔发育(图4A)。 坡移堆积体测井曲线为中高幅指形、漏斗形;层理构 造以垮塌混杂堆积,搅混构造为主(图4B)。滑塌浊 积岩测井曲线为中高幅齿化钟形、箱形、指形;层理类 型复杂多样,以与塑性变形相关的变形层理(图4C)、 包卷层理、火焰构造为主,也见递变层理、泥岩撕裂屑 及透镜砂体。远源浊积岩测井曲线表现为中低幅指 形;岩心上见典型鲍马序列 CDE 段为主(图4D),砂 岩层相对较薄。

2.2.2 砂体分布特征

湖侵体系域准层序组 PS8,东营三角洲由湖盆东 部向西部延伸,但此时河流输送能力小于波浪作用能 量,导致三角洲规模很小,局限分布在东部入口处。 东营凹陷南部缓坡带滨浅湖地区受波浪改造形成孤 立滩坝砂体,西北部深水区发育小规模滑塌浊积岩和 远源浊积岩(图 5 *b*)。

湖退体系域早期准层序组 PS7~PS4,物源供给 增强,东营三角洲由工区东南部向西北方向快速进 积,三角洲朵体发育,河道分流作用较强,发育河口坝 和水下分流河道沉积,在波浪的强烈逼迫作用下,局 部水下分流河道沿岸横向迁移分叉或造成局部河口 坝砂体长轴方向与岸线近平行。在准层序组之间小 型湖泛面附近发育席状砂,近平行于湖岸线成条带状 展布。此时,三角洲前缘坡度较陡,沿主方向向湖盆 深处发育各种类型重力流复合叠置砂体(图5)。准 层序组 PS4 是过渡时期,在东部地区先期沉积的三 角洲朵体已经废弃,发生湖湾沼泽化,活动的三角洲 朵体之后由南向北部迁移,并在前缘局部地区发育河 口坝和水下分流河道的席状砂化(图6)。

湖退体系域晚期准层序组 PS3~PS1,物源供给 继续增强,三角洲前缘坡角变缓,三角洲河道沉积快 速向盆地西北方向大规模延伸,交织成网状,河口砂 坝和席状砂较发育,湖盆深处发育少量滑塌浊积岩 (图56)。

2.3 三角洲沉积过程及水动力条件

古近系沙三中亚段时期是东营凹陷水深最大时 期,可达160 m,湖盆中心位于东营凹陷北部及牛庄 洼陷^[13]。此时,湖盆面积大,湖水深度大,因此形成 的波浪营力较大。波浪与河流的相互作用贯穿东营 三角洲的整个沉积过程。根据波浪和河流两大作用 力的分布,可将三角洲沉积分为5个水动力区带 (图7)。

A 区带仅有河流作用力,以河流自旋回为主,发 育三角洲平原水上分流河道及沼泽沉积。B 区带仍 以河流作用力为主,波浪作用较小,河流为维持流速, 不断分叉为细小河流,形成多条水下分流河道与岸线 近垂直或大角度斜交向湖方向呈网状延伸^[14],局部 波浪侵蚀也可改变水下分流河道的方向,使其与岸线 夹角减小。C 区带河流末端能量稍大于波浪,形成河 口坝,而 D 区带波浪能量逐渐大于河流能量,波浪及 风暴浪侵蚀改造河口坝及部分水下分流河道形成大





A河口坝和席状砂微相, 牛102井, (左)2905.9 m, 波状层理; (右)2907.9 m, 透镜状层理, 虫孔发育







B 坡移堆积体, 辛170井, 2980.5 m, 混杂堆积





 $0\,R25\,20$ 120 SP 160 深度岩性剖面

5

B 滑塌浊积岩, 营101井, 2894.5 m, 变形层理





D远源浊积岩,营922井,(左)2980.1m,鲍马序列CDE段;(右)2981.68m,薄层透镜砂

图 4 沉积砂体类型及沉积构造 Fig.4 Sandbody types and sedimentary structure





面积席状砂^[15]。C、D 区带是波浪与河流能量相抗衡 的过程,正是二者的往复作用才形成厚度较大的三角 洲楔状体叠加区。当河流与波浪能量相抵消时,沉积 正常湖相泥岩薄夹层,随着三角洲沉积期次间小型湖 泛发生,波浪与河流抵消点向岸迁移,从而形成向岸 的泥岩楔。E 区带深水沉积区,无波浪及河流作用, 只有受外部其它触发作用力才能形成深水重力流沉 积砂体。

东营三角洲沉积过程具有期次旋回性,这也是其 能沉积近千米厚,形成有利储层的主要原因。每一期 三角洲沉积都是湖泊中波浪与河流作用的博弈的过 程,三角洲的沉积期是主要的造砂过程,而沉积期次 之间的小型湖泛作用是对先期沉积物进行调整再分 配并为下一期三角洲沉积产生新增可容纳空间的过 程,同时也是造泥的过程。正是多期三角洲不断的进 退、迁移和改道,才能形成巨厚的三角洲复合体。

3 三角洲沉积期次与含油性关系

东营三角洲湖侵体系域准层序组 PS8 和湖退体 系域晚期准层序组 PS3~PS1,含油性较差,而湖退体 系域早期准层序组 PS7~PS4,是主要的含油层位。 湖平面变化、构造沉降(主要为断层活动)及沉积物 供给速率控制了不同沉积期次,不同砂体类型的含油 性差异。研究表明,沙三中亚段沉积时期,湖平面变 化经历了快速上升、开始缓慢下降和迅速下降的过 程;构造沉降速率经历了缓慢、迅速加快和减慢的过 程;沉积物供给速率经历了缓慢、加快和迅速增加的 过程。

湖侵体系域准层序组 PS8 时期,湖平面快速上

升 构造沉降速率缓慢,可容纳空间迅速增加,沉积物 供给速率相对缓慢,形成退积准层序组(图8)。该时 期以半深湖—深湖相为主,局部夹孤立分散的滑塌浊 积岩,并发育少量滩坝及三角洲砂体。砂体相对不发 育,是含油性较差的主要原因。

湖退体系域早期 PS7~PS4 时期,湖平面开始缓 慢下降 构造沉降速率迅速加快 ,可容纳空间缓慢增 加 沉积物供给速率加快 形成进积准层序组(图8)。 在这一过程中伴随明显的小型湖泛作用 向岸沉积泥 岩楔 用以抗衡河流的供给作用 但仍以河流作用为 主,形成进积准层序组。湖平面开始下降,断层活动 强烈 犹如打开了沉积物向深水区供应的开关,开始 形成大量的重力流沉积。因此,该时期地形较陡,三 角洲前缘高角度进积 同时在其前方发育大量坡移堆 积体、滑塌浊积岩和远源浊积岩。这些重力流砂体处 于异常超压系统 自身具有良好的生储盖条件并形成 有效的砂岩透镜圈闭 油气在砂岩透镜体中充注强度 可达 29.02%~90.11%,平均 59% [16~18]。部分油气在 断层与油源的沟通作用下会继续充注准层序组界线 附近由次级湖泛作用沉积的泥岩楔侧向封堵的席状 砂及少量河口坝 形成砂岩上倾尖灭油气藏或与断层 组合为断层—岩性油气藏(图9)。同时湖平面频繁 波动,波浪与河流的往复运动,导致在准层序组 PS4 时期,大量分流河道迁移改道,形成三角洲朵体的废 弃而发育湖湾沼泽化,湖湾泥岩、油页岩和薄层砂进 一步向岸延伸 扩大了区域盖层的范围 ,更有利于完 善 PS7~PS4 砂岩中的岩性圈闭 进而聚集油气。

湖退体系域晚期 PS3~PS1 时期,湖平面迅速下降(次级湖泛作用明显减小)构造沉降速率减慢,可







图 7 三角洲沉积水动力分带及沉积特征







容纳空间增加速率进一步减小,而沉积物供给速率迅速增加(图8)。在前期填平补齐沉积过程后,地形变缓。沉积物开始在向岸一侧堆积,在深水的沉积物数量减少。因此,该时期发育大型低角度进积准层序

组,大型建设期三角洲极其发育,而其前端发育极少 量滑塌浊积岩。厚层储集砂体虽然发育,但断层活动 减弱,与油源沟通差,因此导致含油性也较差,仅在断 层附近圈闭条件较好的席状砂、河口坝和河道砂体局



图 9 东营三角洲沉积期次控油模式 Fig.9 Dongving delta depositional cycles controlling hydrocarbon model

部含油(图9)。

综上,对于沉积期间的小型湖泛作用要加以重 视,它有助于形成良好的储盖组合,并完善圈闭条件。 换言之,在砂岩沉积区不缺少有利储层的情况下,要 更加关注泥岩沉积的分布,它对于油气藏分布具有重 要意义。

4 结论

东营三角洲沙三中亚段能够沉积近千米厚 其根 本原因在于三角洲具有期次旋回性。本文将沙三中 亚段东营三角洲划分为一个 T-R 三级层序 ,包括八 个准层序组。各期三角洲分流河道砂体、河口坝、席 状砂向湖盆进积 其前缘伴生重力流沉积 而各期三 角洲之间发育小型湖泛作用沉积泥岩楔。准层序组 PS8~PS1 ,东营三角洲活动朵体经历了由南至北的迁 移演化过程 这个过程是波浪与河流作用的相互博弈 的过程。当波浪与河流能量相互往复抗衡时 三角洲 前缘斜坡沉积厚度较大,伴生重力流砂体丰富,而席 状砂和河口坝砂体物性好。湖平面变化、构造沉降及 沉积物供给速率控制了不同沉积期次沉积充填样式, 进而影响各沉积期次含油性。湖退体系域早期准层 序组 PS7~PS4 是主要的含油层位,主要含油砂体为 坡移堆积体和滑塌浊积岩,其次为席状砂和河口坝, 并且席状砂和河口坝含油区主要分布在前缘斜坡准 层序组界线附近泥岩楔发育的位置。可见 三角洲期 次划分和各期次间泥岩对比及分布的详细刻画对三 角洲厚层砂岩区寻找油气藏具有重要意义。

参考文献(References)

- Fisher W L. Facies characterization of Gulf Coast Basin delta systems, with some Holocene analogues [J]. Gulf Coast Association of Geological Societies Transactions, 1969, 19: 239–261
- 2 Galloway W E , Hobday D K. Terrigenous Clastic Depositional Systems [M]. 2nd ed. New York: Springer-Verlag Berlin Heidberg , 1996: 81– 113
- 3 韩晓东 楼章华 姚炎明 ,等. 松辽盆地湖泊浅水三角洲沉积动力学 研究[J]. 矿物学报,2000,20(3):305-313 [Han Xiaodong, Lou Zhanghua, Yao Yanming, et al. Analysis of the sedimentary dynamic process of the shallow-water lake delta in the Songliao Basin, Northeast China [J]. Acta Mineralogica Sinica, 2000, 20(3): 305-313]
- 4 楼章华,袁笛,金爱民. 松辽盆地北部浅水三角洲前缘砂体类型、特 征与沉积动力学过程分析[J]. 浙江大学学报:理学版,2004,31 (2):211-215[Lou Zhanghua,Yuan Di,Jin Aimin. Types characteristics of sandbodies in shallow-water deltafront and sedimentary models in Northern Songliao Basin[J]. Journal of Zhejiang University: Science Edition,2004,31(2): 211-215]
- 5 李丕龙 ,姜在兴 ,马在平. 东营凹陷储集体与油气分布 [M]. 北京: 石油工业出版社 2000: 47-80 [Li Pilong , Jiang Zaixing , Ma Zaiping. The Reservoir and Petroleum Distribution in Dongying Depression [M]. Beijing: Petroleum Industry Press , 2000: 47-80]
- 6 Zou C N , Zhang X Y , Luo P , et al. Shallow-lacustrine sand-rich deltaic depositional cycles and sequence stratigraphy of the Upper Triassic Yanchang Formation , Ordos Basin , China [J]. Basin Research , 2010 , 22(1): 108-125
- 7 宋书君.东营凹陷沙三段岩性油气藏成藏理论及实践[M].北京: 石油工业出版社 ,2008: 1-55 [Song Shujun. The Theory and Practice of Lithologic Hydrocarbon Reservoir of Es₃ in Dongying Depression [M]. Beijing: Petroleum Industry Press, 2008: 1-55]
- 8 邱桂强,王居峰,张昕,等.东营三角洲沙河街组三段中亚段地层格

架初步研究及油气勘探意义[J]. 沉积学报,2001,19(4):569-574 [Qiu Guiqiang, Wang Jufeng, Zhang Xin, *et al.* Preliminary study oil stratigraphic architecture of Middle-Shasan Dongying Delta and its significance to hydrocarbon exploration[J]. Acta Sedimentologica Sinica, 2001,19(4): 569-574]

- 9 方勇,邓宏文,王红亮,等.东营三角洲高频层序特征与岩性圈闭分布[J].中国海上油气:地质,2003,17(3):160-163[Fang Yong, Deng Hongwen, Wang Hongliang, et al. The characteristics of high frequency sequence and the distribution of lithologic trap in Dongying Delta[J]. China Offshore Oil and Gas: Geology, 2003, 17(3): 160-163]
- 10 李宇志 毕明威 刘惠民 等. 沙三中亚期东营三角洲前缘滑塌浊 积岩定量预测 [J]. 地学前缘 2012,19(1):146-155 [Li Yuzhi, Bi Mingwei, Liu Huimin, et al. Quantitative prediction of slump turbidites of the Dongying Delta front in Mid Es₃ [J]. Earth Science Frontiers, 2012,19(1): 146-155]
- 11 操应长 *、*姜在兴 夏斌 等. 陆相断陷湖盆 T-R 层序的特点及其控制因素——以东营凹陷古近系沙河街组三段层序地层为例[J]. 地质科学,2004,39(1):111-122 [Cao Yingchang, Jiang Zaixing, Xia Bin, *et al.* Characters and controlling factors of T-R sequence in lacustrine deposits of rift basin: An example from the Dongying depression, Eastern China[J]. Chinese Journal of Geology, 2004, 39(1): 111-122]
- 12 陈秀艳 师晶 徐杰. 渤海湾盆地东辛油田沙三中亚段重力流沉积 砂体类型及含油性[J]. 石油与天然气地质 2010 31(5):594-601 [Chen Xiuyan, Shi Jing, Xu Jie. Types and oil potential of gravity flow sandbodies in the middle Es₃ of Dongxin oilfield, the Bohai Bay Basin[J]. Oil & Gas Geology, 2010, 31(5): 594-601]
- 13 李守军,郑德顺,姜在兴.用介形类优势分异度恢复古湖盆的水

深——以山东东营凹陷古近系沙河街组沙三段湖盆为例[J]. 古 地理学报,2005,7(3): 399-404 [Li Shoujun, Zheng Deshun, Jiang Zaixing. Water depth of palaeo-lacustrine basin recovered by dominance diversity of Ostracoda: An example from sedimentary period of the Member 3 of Shahejie Formation of Paleogene in Dongying sag, Shandong province [J]. Journal of Palaeogeography, 2005,7(3): 399-404]

- 14 Olariu C , Bhattacharya J P. Terminal distributary channels and delta front architecture of river-dominated delta systems [J]. Journal of Sedimentary Research , 2006 , 76: 212-233
- 15 Michael D M , Mark A K , Duncan M F , et al. Delta lobe degradation and hurricane impacts governing large-scale coastal behavior , Southcentral Louisiana , USA [J]. Springer , 2009 , 29: 441-453
- 16 尹太举 涨昌民 李中超. 东营凹陷滑塌浊积岩沉积特征及油气藏 勘探技术[J]. 石油与天然气地质 2006 27(1):93-98[Yin Taiju, Zhang Changmin, Li Zhongchao. Depositional characteristics of fluxoturbidite and exploration technologies of subtle reservoirs in the Dongying sag[J]. Oil & Gas Geology, 2006, 27(1): 93-98]
- 17 郝雪峰 陈红汉 高秋丽 等. 东营凹陷牛庄砂岩透镜体油气藏微 观充注机理[J]. 地球科学,2006,31(2):182-188[Hao Xuefeng, Chen Honghan, Gao Qiuli, et al. Micro-charging processes of hydrocarbon in the Niuzhuang lentoid sandy reservoirs, Dongying depression [J]. Earth Science, 2006,31(2): 182-188]
- 18 王建伟,宋书君,王新征,等.东营凹陷牛庄洼陷砂岩透镜体的成 藏机理[J].石油学报,2007,28(5):39-44 [Wang Jianwei, Song Shujun, Wang Xinzheng, et al. Petroleum accumulation mechanism of lens-type sandstone in Niuzhuang subsag of Dongying sag [J]. Acta Petrolei Sinica, 2007, 28(5): 39-44]

Origin of Depositional Cycles and Their Influence on Oil-bearing Sandstone of Dongying Delta in Mid-Es₃, Dongying Depression

CHEN Xiu-yan¹ JIANG Zai-xing² DU Wei² WANG Jian³ ZHANG Yue-qiao¹

(1.Petrochina Research Institute of Petroleum Exploration & Development, Beijing 100083;

2. School of Energy Resources , China University of Geosciences , Beijing 100083;

3. Research Institute , China National Offshore Oil Corporation , Beijing 100027)

Abstract: Based on lithology combination , logging curves stacking pattern and seismic reflection characteristics , this article divides Dongying delta into eight cycles , parasequence set 8 to parasequence set 1 (PS8~PS1). Between two cycles mudstone wedge deposits for small scale lake-flooding. According to core observation and logging analysis of sedimentary facies , it indicates that delta-gravity flow-lacustrine depositional system develops in the study area. Delta distributary channel , mouth bar and sheet sands deposits in southeast , and slide congeries , slump turbidite , distal turbidite associated with delta front slump deposits in northwest. From PS8 to PS1 , the active delta migrates from south to north. When wave force and river energy are well matched and alternating motion , the sheet sands and mouth bars deposit , forming large thickness of delta progradation wedge. Under the effect of lake level change , tectonic subsidence rate and sediment supply rate , in early regressive system tract PS7~PS4 , the gravity flow sand bodies are rich in oil , and the sheet sands and mouth bars , depositing near the parasequence set boundary are also well oil-bearing , because of close to mudstone wedge and swamp deposition which are lateral sealing and local cap rock.

Key words: Dongying delta; depositional cycles; mudstone wedge; parasequence set