[文章编号] 1671-9727(2004)02-0139-09

胜坨油田一区沙河街组二段 1~3 砂组 高分辨率层序地层学

柯光明 郑荣才 高红灿

("油气藏地质及开发工程"国家重点实验室,成都理工大学沉积地质研究所,成都 610059)

[摘要]以高分辨率层序地层学理论和技术方法为指导,以钻井、测井资料的综合研究为基础, 对济阳坳陷胜坨油田一区沙河街组二段 1~3 砂组进行高分辨率层序地层学分析,从中识别出 超短期、短期和中期 3 个级别的基准面旋回层序。其中超短期和短期旋回层可划分为向上"变 深"非对称型和对称型两种基本结构类型。根据旋回的结构变化特征又可细分为低可容纳空间 向上"变深"非对称型、高可容纳空间向上"变深"非对称型、以上升半旋回为主的不完全对称 型、近完全一完全对称型和以下降半旋回为主的不完全对称型 5 种亚类型。在此基础上,总结 了不同结构类型的超短期和短期旋回层序的沉积序列,以及较短周期旋回在较长周期旋回中 的叠加样式、变化规律和分布模式,为沙二段 1~3 砂组进一步的小层砂体划分、等时追踪对 比、砂体几何形态和储层结构描述等精细地质研究奠定了基础。 [关键词]高分辨率层序地层学;旋回结构;叠加样式;沉积序列;沙二段;胜坨油田

[分类号] TE121.3 [文献标识码] A

高分辨率层序地层学自问世以来(T. A. Cross,1994)^[1],以其全新的概念、技术方法及其 显著的实际应用效果,在石油地质界引起了强烈 反响。近期的众多研究成果^{[2]~[13]}表明该理论体 系及其技术方法相对 P. R. Vail 的典型层序地层 学理论^[14]更适合于陆相盆地层序地层分析,在油 气藏勘探和开发工程的精细地质研究中,有广阔 的应用前景^{[8],[10]}。本文以该理论体系为指导,以 钻井岩芯、测井资料综合研究为基础,分析济阳坳 陷胜坨油田一区沙河街组二段 1~3 砂组高分辨 率层序地层学特征。

胜坨油田一区沙河街组二段油藏位于该油田 的西部高地,属穹隆背斜构造油藏。油藏主体构造 较为简单,地层平缓(倾角 3°~5°),其北以一近东 西向的大断层为界,东面以胜一区和胜二区东、西 两高点之间的鞍部为界,西侧和南侧与位处构造 在 Cross 提出的长、中、短三级层序划分方案 的基础上^[1],为提高小层砂体(或单砂体)划分和 等时追踪对比、砂体几何形态和编制等时沉积微 相图等研究内容的精度,按郑荣才教授的观 点^{[10],[11]},本文采用增加超短期旋回层序的划分 方案(表1)。以1-2-J157 井为例(图2),将沙二段 1~8 砂组划分为一个长期旋回层序和3个中期 旋回层序,1~3 砂组发育于最上部的 MSC3 中期 旋回层序中。该中期旋回层序可进一步划分为5 个短期旋回层序,自下而上依次命名为 SSC1, SSC2,…,SSC5;17 个超短期旋回层序,自下而上 依次命名为 Sup-SSC1,Sup-SSC2,…,Sup-SSC17 (大部分钻井中缺失 Sup-SSC17)。

1 超短期旋回层序

超短期旋回层序是根据钻井岩芯和测井资料

低部位的边水相接(图1)。

[[]**收稿日期**] 2003-06-10

[[]基金项目] 国家 973 项目(G1999022508)

[[]作者简介] 柯光明(1979-), 男, 硕士生, 储层沉积学专业.

所能识别的最小成因地层单元,相当于 Vail 的 VI 级层序,属于受可容纳空间与沉积物供给量比值 (以下简称 A/S 值)变化和地层自旋回过程双重 因素控制的韵律性沉积产物^{[7],[9],[10]},以 VI 类界 面为层序边界(表 1),厚度为数米至近十米级。此 类层序的识别和划分,系进行高分辨率层序分析 的基础,按岩性和岩相组合特征及沉积演化序列, 可划分为2种基本结构类型。



图 1 胜一区沙二段 1~3 砂组油藏区域位置和顶面构造图 Fig. 1 Location and structural map of the superface of 1~3 sand beds in Member 2 of Shahejie Formation in No. 1 area of Shengtuo oil field

喪	1	胜——区沙二份高分辨率	尾席划分及其界面特征
4×		12 ビリー牧肉カガギル	云

Division of high-resolution sequence and the characteristics of interface in Me	nber 2
of Shahejie Formation in No. 1 area of Shengtuo oil field	

高分辨率 层序划分	长期	中期	短期	超短期				
层序界 面级别	∎级	₩级	∨级	Vī 级				
层序发 育规模	数百米级	近百米一百余米级	近十米-十余米级	数米一近十米级				
与 Vail 相当 的层序级别	∎级层序	N级层序或准层 序组、体系域	Ⅴ级层序或准层序	VI 级层序或米级层序				
层序 定义	一套具高幅水深变化的、彼 此间具成因联系的区域性 湖进一湖退沉积旋回	一套较高幅水深的、 彼此间成因联系密 切的次级湖进一湖 退沉积旋回	一套具低幅水深变化的、彼此 间成因联系极为密切的韵律 性湖进一湖退沉积旋回	代表最小成因地层单元的单 一岩性或相关岩性的叠加组 合				
界面成 因类型	同一构造演化阶段中,受构 造活动强度控制的侵蚀不 整合面,或与之可对比的整 合界面	受构造和气候双重 因素控制的沉积间 断面,或与之可对比 的整合界面	受气候和 A/S 比值变化控制 的局部冲刷间断面和整合界 面	受 A/S 比值变化和地层自旋 回过程双重因素控制的小型 冲刷间断面和整合界面				
界面识 别标志	露头和岩芯中的大型侵蚀 不整合面,假整合面;区域 性进积→退积测井相组合 类型或电性参数的突变面; 地震剖面中的削蚀、削截面 和超覆面	露头和岩芯中较大 规模的底冲刷面;次 级进积→退积测井 相组合的转换面;常 规地震剖面中识别 较为困难	露头和岩芯中的小型底冲刷 面,整合面;不同测井相类型 之间的、单向移动的进积折向 退积转换带上的突变面,或为 加速渐变面;常规地震剖面中 难以识别	露头和岩芯中的小型底冲刷 面、整合面;测井曲线中为单 一测井相类型和单向移动的 突变面或渐变面;常规地震剖 面中难以识别				



图 2 沙二段 1~3 砂组沉积相、层序和砂体划分综合柱状图(以 1-1-2J157 井 1~3 砂组取芯井段为例) Fig. 2 Generalized column of the sedimentary facies, high-resolution sequence and sand bodies division of 1~3 sand beds in Member 2 of Shahejie Formation in No. 1 area of Shengtuo oil field

1.1 向上"变深"非对称型(以下简称 A 型)

此类型具有特征的下粗上细正韵律半旋回结构,形成于沉积物供给率远大于至大于可容纳空

间增长率的超补偿和过补偿沉积条件下(A/S≪1 和 A/S<1),代表基准面缓慢上升和快速下降的 强烈非均衡韵律性地层自旋回过程。仅发育于分 流河道沉积区,以仅保存上升半旋回沉积记录,下 降半旋回则表现为暴露和侵蚀冲刷作用为特 征^[7]。按其沉积相组合和演化序列特征,可进一步 细分为低可容纳空间(A/S≪1)和高可容纳空间 (A/S<1)2种亚类型结构^[1]。两者的区别在于前 者仅保存超短期基准面上升半旋回早中期的、以 充填水道为主的粗粒沉积部分,与上覆层序主要 呈岩性相似,但被底冲刷面分隔的接触关系;后者 对上升半旋回晚期的细粒溢堤沉积有不同程度的 保存,与上覆层序呈岩性突变的底冲刷接触关系。 1.1.1 低可容纳空间向上"变深"非对称型(以下

简称 A1 型)

此亚类型主要发育于三角洲平原偏上游的分 流河道沉积区,具沉积物供给率远大于可容纳空 间增长率的条件(A/S≪1)。层序主要由代表基准 面上升半旋回早、中期沉积的单个或多个呈相互 切割叠置的分流河道砂砾岩体(如边滩、心滩)组 成(图 3A 的 Sup-SSC1,图 3B 的 Sup-SSC4,图 3CSup-SSC15 和图 4A 的 Sup-SSC9),以具较强 下切侵蚀作用的底冲刷面为层序的底、顶界面。砂 砾岩体内普遍发育有反映较强水动力条件的板状 或槽状交错层理、平行层理,大多数具有向上粒度 变细或泥质含量略趋增多的不明显正韵律半旋回 结构,底部的冲刷面上普遍含有滞留泥砾或较粗 的石英质砾石。

 1.1.2 高可容纳空间向上"变深"非对称型(以下 简称 A。型)

此亚类型主要发育于三角洲平原偏中、下游 的分流河道沉积区,偶见于三角洲前缘亚相带。与 A1 亚类型比较,此亚类型仍主要处于沉积物供给 率大于可容纳空间增长率的补偿条件下(A/S< 1),以上升期堆积的沉积物在下降期遭受的下切 侵蚀作用相对较弱,因而对基准面上升期发育的 向上"变深"半旋回沉积记录的保存相对较完整为 特征。层序主要由分流河道砂、砾岩→天然堤粉砂 岩→分流间洼地泥岩连续变细的沉积序列组成 (图 3A 的 Sup-SSC2,图 3B 的 Sup-SSC5 和图 4C 的 Sup-SSC9),也以冲刷面为层序的底、顶界面。 较粗的砂砾岩体主要位于层序的中下部,发育有 反映较强水动力条件的大型板状、槽状交错层理、 平行层理等沉积构造,发育于上部溢堤沉积的薄 互层泥、粉砂岩中,常见条带状层理和沙纹层理, 由此构成特征的向上"变深"和粒度变细或泥质含 量增多的正韵律半旋回结构。



图 3 几种向上"变深"非对称型超短期、短期旋回层序结构 Fig. 3 Profile of several up-deepening non-symmetric supershort and short-term cyclic sequences A₁.低可容纳空间亚类型; A₂.高可容纳空间亚类型; C₁.以上升半旋回为主的不完全对称型; C₂.近完全对称型; C₃.以下降半旋回为主的不完全对称型





1.2 对称型超短期旋回层序(以下简称C型)

此类型具有由粗变细复变粗的完整韵律旋回 结构,形成于沉积物供给率接近至略低于可容纳 空间增长率的弱补偿或欠补偿沉积条件下(A/S ≪1→A/S≥1),为研究区内1~3砂组中最发育 的超短期旋回层序结构。以上升和下降两个半旋 回沉积记录保存较完整,层序内发育有具备相转 换面性质的二分时间单元分界线(即超短期旋回 层序界面和洪泛面)为显著特征^[7]。按上升与下降 两个半旋回时间单元的沉积厚度变化关系,可进 一步细分为3个亚类型。

1.2.1 以上升半旋回为主的不完全对称型(以下 简称C₁型)

此亚类型以上升半旋回沉积厚度明显大于下 降半旋回为特征,代表基准面缓慢上升一加速下 降的非均衡韵律性地层自旋回过程,主要发育于 三角洲平原亚相的中、下游部位和前缘亚相近河 口的内侧部位。图4和图5列出了此亚类型的常 见剖面结构,从中可看出,此亚类型上升半旋回沉 积序列与A2型非常相似,都以发育向上加深和 变细,或泥质组分增多的分流河道砂岩→天然堤 粉砂岩→分流间洼地泥岩组成的正韵律退积序列 为特征,所出现的差别主要在于有薄的下降半旋 回沉积记录。下降半旋回沉积序列在不同亚相带 具有不同的微相类型组合特征,如在平原亚相带 的中、下游部位,大都由分流间洼地泥岩→决口扇, 或天然堤粉砂岩组成向上略变粗的反韵律加积序 列(图 4A 的 Sup-SSC10 和图 5A 的 Sup-SSC14, 图 5B 的 Sup-SSC13);而在近河口的前缘亚相带, 主要由前三角洲和分流间湾泥岩→远砂坝或河口 坝粉一细砂岩组成明显向上变粗的反韵律加积→ 进积序列(图 5C 的 Sup-SSC12)。

1.2.2 近完全-完全对称型(以下简称 C2 型)

此亚类型以上升和下降半旋回沉积厚度近完 全或完全相等为特征,代表基准面缓慢上升一缓 慢下降均衡韵律性地层自旋回过程,于三角洲平 原和前缘两亚相带均有发育。图3至5列出了此 亚类型的常见剖面结构,其基本特点与C₁型较为 相似,主要差异在于代表基准面上升过程的半旋 回沉积作用略有减弱,位于层序下部的分流水道 砂体厚度变薄;而代表基准面下降过程的半旋回 沉积作用明显增强,如在平原亚相带主要由加厚 的分流间洼地泥岩→决口扇粉砂岩组成向上略变 粗的反韵律加积序列(图 3C 的 Sup-SSC16;图 4B





的 Sup-SSC10, Sup-SSC11, 图 4C 的 Sup-SSC10 和图 5A 的 Sup-SSC12, 图 5B 的 Sup-SSC13),偶 尔见有分流河道砂岩→天然堤粉砂岩→分流间洼 地泥岩组成向上变细的加积序列(图 4A 的 Sup-SSC11);在前缘亚相带仍主要由前三角洲泥岩→ 远砂坝和河口坝粉一细砂岩→分流间湾碳质泥岩 组成向上变浅加粗的反韵律加积或进积序列(图 5B 的 Sup-SSC12)。

1.2.3 以下降半旋回为主的不完全对称型(以下 简称C₃型)

此亚类型以下降半旋回沉积厚度大于或远大 于上升半旋回为特征,代表基准面快速上升一缓 慢下降的非均衡韵律性地层自旋回过程,主要发 育于三角洲前缘亚相带外侧,或发育于平原亚相 带的低洼部位。与前两种亚类型比较,此亚类型的 上升半旋回由薄的分流河道砂岩或天然堤粉砂岩 和较厚的分流间湾(或分流间洼地)泥岩,以及连 续向上加深变细的前三角洲泥岩组成正韵律退积 序列。下降半旋回在平原亚相带由分流间洼地泥 岩→决口扇粉-细砂岩组成明显向上变粗加厚的 反韵律加积→弱进积序列(图 4C 的 Sup-SSC11 和图 5A 的 Sup-SSC13);而前缘亚相带则由超覆 在前三角洲泥岩之上的、沉积强度较高的远砂坝 →河口坝粉-细砂岩或远砂坝粉砂岩→分流间湾 碳质泥岩组成向上明显加粗或变浅的反韵律进积 序列(图 5C 的 Sup-SSC13,Sup-SSC14)。

2 短期旋回层序及其分布模式

短期旋回层序以 V 级界面为界,为相当于 Vail 的 V 级层序或准层序成因地层单元(表 1), 大多由 2~3个,个别由 4~5个超短期旋回层序 叠加组成,厚度一般为近十米至十数米级。层序结 构如同超短期,也可划分出向上"变深"非对称型 和对称型 2 种基本类型,前者以发育高可容纳空 间亚类型为主(图 3),后者可细分为不完全对称 与近完全一完全对称 3 个亚类型(图 3~5)。剖面 上,向上"变深"非对称型短期旋回层序大多由 2 ~3个由 A₁型向 A₂ 型递变的超短期旋回层序叠 加组成,具有特征的复合正韵律旋回结构,为沉积 物供给率处于持续过补偿的低可容纳空间条件, 向补偿的高可容纳空间条件转化的地层过程产 物[7]。对称型短期旋回层序大多由3个或3个以 上的A型与C型或由单一C型超短期旋回层序 叠加组成,为沉积物供给率处于持续弱补偿向欠 补偿条件转化和可容纳空间快速增长的地层过程 产物[7]。显而易见,由对称型短期旋回层序内的超 短期旋回层序结构和叠加样式的变化,可揭示此 类旋回的地层过程中,具有沉积物供给量从过补 偿向弱补偿和欠补偿的沉积条件转化后,重新返 回弱或过补偿条件的性质。因此,在垂直剖面上, 对应于基准面升降变化的沉积演化序列上,依次 出现由上升期的进积或加积到退积作用,折向下 降期的加积到进积作用的完整旋回性。平面上,旋 回的对称性变化具有与其它陆相盆地相似的分布 规律[4]~[6].[11],[12],特点为分流河道沉积区以发育 A2 型和 C1 型为主;分流间和前缘远砂坝、河口坝 沉积区以发育 C₂ 型为主,次为 C₃ 型;至三角洲前 缘与前三角洲的过渡带,则以发育 C₃ 型为主的分 带性展布特征(图 6)。这一分布模式表明,当短期 基准面呈初始上升状态时,处于 A/S≪1 向 A/S <1 过渡的沉积条件下,以分流水道砂砾岩体顺 源堆积的进积作用最为活跃。伴随湖平面上升幅 度加大,处于 A/S≤1向 A/S>1 递增的过程中, 迫使有效可容纳空间向物源方向迁移,三角洲平 原上游地区对较粗粒沉积物的截留作用逐渐增 强,中、下游地区和三角洲前缘至前三角洲以接受 逐渐变细的沉积物为主,相关的沉积速率自上游 向下游和盆地方向明显减弱,出现连续向上变细 和加深的加积→退积过程,以及分流河道沉积区 向物源方向退缩和同步的间歇湖进作用。当基准 面进入下降状态时,伴随湖平面下降幅度加大和 A/S>1向A/S≪1的递减,以及有效可容纳空间 向盆地方向快速迁移的过程,三角洲平原上游的 分流河道沉积区很快依次进入下切侵蚀状态而以 发育冲刷间断面为主,由侵蚀产生的再搬运沉积 物与来自物源区的沉积物,向中、下游和三角洲前 缘至前三角洲方向的搬运作用逐渐加强,以位于 三角洲平原下游的分流河道至河口外侧的河口坝 沉积作用较活跃,形成向上明显加粗变浅的加积 →进积序列。显而易见,短期基准面升降过程的可 容纳空间变化机制,是控制沙二段1~3砂组中相 当短期或超短期旋回层序级别的各小层砂体(或 单砂体)成因类型、旋回结构、发育规模和时空展 布规律的主要因素。



图 6 沙二段 1~3 砂层组不同结构类型的短期旋回层序展布模式 Fig. 6 Distribution pattern of the short-term cycle sequences with different types of structure of 1~3 sand beds developed from Member 2 of Shahejie Formation in No. 1 area of Shengtuo oil field

3 中期旋回层序

由上述 5 个短期旋回层序叠加组成的 MSC3 中期旋回层序,以 IV 级界面为层序顶、底界面, 相当于 Vail 的 IV 级层序或准层序组(表 1),厚度 为近百米至百余米级。层序结构主要属于以上升 半旋回为主的不完全对称型。由 189 口钻井的层 序分析结果,表明该中期旋回层序的短期旋回层 序叠加样式于研究区内非常一致,基本特点为: (1)该中期旋回层序虽然属于区域上较次级的辫 状河三角洲水进一水退沉积旋回,但在胜一区,乃 至整个胜坨油田范围都具有极好的等时可对比 性。(2)上升半旋回的早、中期(SSC1→SSC2)以发 育 A 型、C1 型或 C2 型短期旋回层序结构和叠加 样式为主,显示向上变深的、由进积向加积和退积 单一方向移动的层序演化特点。上升半旋回晚期 至下降半旋回早期(SSC3→SSC4),以发育 C₂ 型 和C3型短期旋回层序结构和叠加样式为主,显示 相对均衡和稳定的、由退积开始向加积转化的层 序演化特点。而下降半旋回晚期(SSC5)一般以发 育 C₁ 型短期旋回层序结构为主,顶为冲刷面,显 示旋回晚期有快速变浅和暴露作用(图 2)。(3)中 期旋回的底界面与 SSC1 层序底界面重叠,于研 究区内稳定分布,识别标志清晰,主要表现为上覆 层序底部辫状分流河道微相的砂砾岩,与下伏层 序顶部分流间湾微相或前三角洲亚相的泥岩呈岩 相和岩性突变的下切侵蚀接触关系。(4)中期旋回 的顶界面与 SSC5 层序顶界面重叠,之下的 Sup-SSC17 超短期旋回层序经常侵蚀缺失或保存不完 整,旋回结构以异常的C₁型和A型为主,成因与 中期基准面下降达低点位置后,有延时较长的侵 蚀暴露作用,由层序顶部或上部的沉积物遭受较 大幅度的下切侵蚀作用,导致界面之下原先发育 的 C₂ 型或 C₃ 型超短期(或短期)旋回层序的下降 半旋回侵蚀缺失或保存不完整,转变为变异的 A 型或C₁型层序有关。结合位于该中期旋回层序靠 顶部的 SSC5 洪泛面至下降半旋回早期的沉积, 主要为一套富含螺、蚌、介形虫化石和泥质组分较 纯的前三角洲亚相泥岩;但因受中期基准面下降 期穿越地表时发生的风化作用改造,氧化为与原 始沉积环境不相协调的红色和杂色泥岩,以及层 序界面之上的沙一段湖滩相砂岩,可超覆在 Sup-SSC16 或 Sup-SSC17 等不同的层位上等特征,可 进一步证明该中期基准面下降有较大的幅度和持 续时间较长的暴露侵蚀作用。因此,可确定该界面 同时也是沙二段长期旋回层序的顶界面(或沙一 段长期旋回层序的底界面),或为区域上沙二段辫 状河三角洲沉积体系与沙一段湖泊沉积体系之间 的分界面。(5)位于层序中上部,与 SSC4 洪泛面 重叠发育的中期洪泛面,于胜一区乃至整个胜坨 油田范围内广泛发育,层位极其稳定,相关岩性主 要为一套富含螺、蚌、介形虫化石和质地很纯的前 三角洲亚相暗色纹层状泥岩,识别标志清晰,属胜 坨油田沙二段 1~3 砂组中最重要的区域等时对 比标志层。(6)以短期和超短期旋回层序为等时地 层单元,与现行沙二段1~3砂组开发层系划分方 案中各小层砂体和单砂体都具有很好的对应关系 (图 2),其中具备 A 型和 C₁ 型结构的超短期和短 期旋回层序为最有利储层发育的层序类型,以 1¹,2²,2³⁺⁴,3⁴⁺⁵和 3⁶⁺⁷等含油层位为例,好的含油 砂体几乎无一例外地产于具 A 型和 C₁ 型结构的 超短期和短期上升半旋回中,并以在研究区内可 进行稳定的等时追踪对比为显著特征。

4 结论

通过 189 口钻井沙二段 1~3 砂组的高分辨 率层序地层系统分析,以中期旋回层序的底、顶界 面和洪(湖)泛面为等时对比的年代地层框架,确 定短期和超短期旋回层序为等时地层对比单元, 优选短期和超短期旋回层序的二分时间单元分界 线(即层序界面和洪泛面)为高时间精度分辨率的 等时地层对比标志所建立的地层格架^{[1],[8]},为进 一步展开沙二段 1~3 砂组各小层砂体和单砂体 的等时追踪对比和精细的几何形态描述^[11],了解 地层格架中储层单元的时空展布和演化规律,分 析储层结构特征和进行储层确定建模,以及进行 小尺度的流体流动单元划分^[13]和合理进行注采 工艺调整等开发地质问题^[10],均可提供更为可靠 的基础地质资料和依据(因受篇幅限制,有关内容 另撰文讨论)。

[参考文献]

[1] Cross A T, Lessenger M A. Sediment Volume Partitioning: Rationale for Stratigraphic Model Evaluation and High-Resolution Stratigraphic Correlation [R]. Accepted for Publication in Norwegian PetroleumsForening Conference Volume, 1996. 1-24.

- [2] 郑荣才.四川盆地下侏罗统大安塞段高分辨率层序地 层学[J]. 沉积学报,1998,16(2):42-49.
- [3] 杜春彦,郑荣才. 陕北长6油层组短期基准面旋回与 储层非均质性的关系[J]. 成都理工学院学报,1999, 26(1):17-22.
- [4] 郑荣才,吴朝容.西部凹陷深层沙河街组生储盖组合的层序分析[J].成都理工学院学报,1999,26(4):346-356.
- [5] 吴朝容,郑荣才.辽河油田西部洼陷沙河街组高分辨 率层序地层学特征[J].成都理工学院学报,1999,26 (4):375-381.
- [6] 柳梅青,陈亦军,郑荣才.川西新场气田蓬莱镇组陆相 地层高分辨率层序地层学研究[J]. 沉积学报,2000, 18(1):50-56.
- [7] 郑荣才,尹世明,彭军.基准面旋回结构与叠加样式 [J]. 沉积学报,2000,18(3):369-375.
- [8] 郑荣才,吴朝容,叶茂才.浅谈陆相盆地高分辨率层序 地层研究思路[J].成都理工学院学报,2000,27(3): 241-244.
- [9] 邓宏文,王洪亮,宁宁. 沉积物体积分配原理——高分 辨率层序地层学的理论基础[J]. 地学前缘,2000,7

(4):305-313.

- [10] 郑荣才,彭军,吴朝容. 陆相盆地基准面旋回的级次 划分[J]. 沉积学报,2001,19(2):249-255.
- [11] 郑荣才,彭军. 陕北志丹三角洲长 6 油层组高分辨率 层序分析与等时对比[J]. 沉积学报,2002,20(1):92 -100.
- [12] 彭军,郑荣才,陈景山,等.百色盆地那读组短期基准 面旋回层序分析[J]. 沉积学报,2002,20(2):203-209.
- [13] 张尚锋,洪秀娥,郑荣才,等.应用高分辨率层序地层 学对储层流动单元层次进行分析——以泌阳凹陷双 河油田为例[J].成都理工学院学报,2002,29(2): 147-151.
- [14] Vail P R. Seismic stratigraphic interpretation using sequence stratigraphy. Part 1: Seismic stratigraphic interpretation procedure [A]. Bally A W. Atlas of Seismic Stratigraphic [C]. American Association of Petroleum Geologists, Studies in Geology, 1987, 27: 1-10.
- [15] 段昌旭,冯永泉,郭子政,等.胜坨沙二段多层断块砂 岩油藏[M].北京:石油工业出版社,1997.

High-resolution sequence stratigraphy of 1~3 sand beds developed in Member 2 of Shahejie Formation from No. 1 area in Shengtuo oil field

KE Guang-ming, ZHENG Rong-cai, GAO Hong-can

(State Key Laboratory of Oil and Gas Reservoir Geology and Exploitation, Chengdu University of Technology, China)

Abstract: On the basis of a comprehensive study of core, log data, taking the high-resolution sequence stratigraphic theory as a direction, the authors divide the base-level cycle of $1 \sim 3$ sand beds developed in Member 2 of Shahejie Formation from Shengtuo oil field into three orders. They are supershort-term, short-term and middle-term. Among them, the supershort-term base-level can be divided into two basic structure types which are up-deepening non-symmetry and symmetry. Furtherly, according to the varied characteristics of cyclic structure, five subtypes of structure are distinguished and they are up-deepening non-symmetry of low accommodation and high accommodation, complete-nearly, complete symmetry, incomplete symmetry dominated by uprising semi-cycle or subsiding semi-cycle. On the basis of these studies, the depositional array of varied structure types of supershort-term base level cycle sequence are summarized. All these studies lay a good foundation for tracing correlation to the sand bodies and meticulous describing of petroleum and gas accumulation of $1 \sim 3$ sandy formation in Member 2 of Shahejie Formation from the No. 1 area of Shengtuo oil field.

Key words: high-resolution sequence stratigraphy; cycle structure; stacking pattern; depositional sequence; Shahejie Formation; Shengtuo oil field