# 鄂尔多斯盆地三叠系延长组砂岩钠长石化 与热液成岩作用研究

## 李荣西<sup>12</sup> 段立志<sup>12</sup> 陈宝<sup>斌12</sup> 夏 冰<sup>12</sup> 李靖波<sup>3</sup>

(1.长安大学 地球科学与资源学院,陕西 西安 710054;2.长安大学 国土资源部成矿作用及其动力学开放研究实验室,
 陕西 西安 710054;3.山西省忻州市煤炭工业局,山西 忻州 034000)

摘 要:鄂尔多斯盆地延长组储层砂岩发育大量自生钠长石矿物,其成因和产出与浊沸石有关,含量和分布比浊沸 石多而广泛,但没有引起人们的注意。大量详细岩相学观察发现延长组储层砂岩发育丰富的自生钠长石,其主要为 由斜长石碎屑蚀变形成或呈胶结物充填分布在砂岩碎屑颗粒之间。钠长石中含有大量原生的发亮黄色荧光的油气 包裹体,表明其形成与油气注入同时。电子探针成分分析表明,钠长石 Na2O 含量较高,几乎为斜长石的纯钠长石端 员(NaAlSi<sub>3</sub>O<sub>8</sub>),没有钙长石端员(CaAl<sub>2</sub>Si<sub>2</sub>O<sub>8</sub>)。激光拉曼光谱特征反映出钠长石为沉积成岩期形成的低温钠长石, 而非来源于岩浆岩或者变质岩区的碎屑钠长石。应用 LA-MC-ICP/MS 原位微分析技术对钠长石进行的稀土元素分 析表明 延长组砂岩钠长石具有热水成岩作用地球化学特征,属于热液成岩作用产物。认为大量钠长石形成与石油 充注的同时进行导致了储层致密过程中岩性油藏的形成。延长组储层砂岩中热液成岩作用对油藏形成和分布意义 重大,值得重视和研究。

关键词:钠长石 热液成岩作用 延长组 鄂尔多斯盆地 中图分类号:P578.968;P581 文献标识码:A

文章编号:1000-6524(2012)02-0173-08

### Albitization and hydrothermal diagenesis of Yanchang oil sandstone reservoir, Ordos Basin

LI Rong-xi<sup>1,2</sup>, DUAN Li-zhi<sup>1,2</sup>, CHEN Bao-yun<sup>1,2</sup>, XIA Bing<sup>1,2</sup> and LI Jing-bo<sup>3</sup>

 School of Earth Science and Resources, Chang'an University, Xi'an 710054, China; 2. Open Laboratory of Mineralization and Its Dynamics, Ministry of Land and Resources, Chang'an University, Xi'an 710054, China; 3. Shanxi Xinzhou Bureau of Coal Industry, Xinzhou 034000, China)

**Abstract:** The Triassic low permeability reservoir sandstone of Yanchang Formation in Ordos Basin is composed of fine-grained arkose and feldspathic litharenite. Lots of research work has been devoted to the diagenesis of reservoir sandstone of Yanchang Formation. It is considered that the formation of secondary pore through dissolution of laumontite improved the reservoir property of sandstone, and the dissolution of laumontite was closely related to alteration of plagioclase. According to the equilibrium theory of mineral reaction, the laumontite formed by the alteration of plagioclase accompanied by the formation of albite is two times as many as the laumontite in quantity. Therefore, if laumontite of sandstone in Yanchang Formation was dissolved to form dissolution pores, the content of albite with more stability should be higher in theory. The sandstone of Yanchang Formation actually contains plentiful albite which was altered from plagioclase fragments and cements of authigenic minerals that filled the fragments. Microscopic observation indicates that plagioclase fragments were altered to form

基金项目:国家自然科学基金资助项目(41173055)

作者简介:李荣西(1966 - ), 男, 博士, 教授, 矿产普查与勘探专业, E-mail: rongxi99@163.com。

the assemblage of albite, laumontite and kaolinite. The formation of authigenic minerals of albite and kaolinite caused sandstone compaction and led to the formation of low permeability and low porosity reservoirs. Many primary hydrocarbon inclusions with bright yellow fluorescence contained in cleavages of albite show that albite was formed synchronously with reservoir compaction and oil accumulation, indicating that the formation and distribution of albite were closely related to the formation and distribution of reservoirs. The existence of albite and its significance were ignored because previous researchers focused their attention on laumontite dissolution. Composition analysis by means of electronic microprobe shows that chemical composition of albite in sandstone of Yanchang Formation reservoir is similar to that of standard albite mineral, in which the SiO<sub>2</sub> is from 67.07% to 68.51% and Al<sub>2</sub>O<sub>3</sub> from 19.59% to 20.49%. Na<sub>2</sub>O content of albite is high while K<sub>2</sub>O and CaO content is very low. The albite is almost pure albite end member of plagioclase (NaAlSi<sub>3</sub> $O_8$ ) without anorthite member of plagioclase ( $CaAl_2Si_2O_8$ ). Laser Raman spectrum analysis shows that albite in sandstone of Yanchang Formation is characterized by four obvious peaks at 293 cm<sup>-1</sup>, 329 cm<sup>-1</sup>, 407 cm<sup>-1</sup> and 458 cm<sup>-1</sup> respectively, implying that the albite is a sedimentary mineral formed during the diagenetic stage at the low temperature rather than a detrital mineral of magmatic or metamorphic rocks. The in-situ micro-analysis technology of LA-MC-ICP/MS was employed to analyze REE of albite. The results show that REE distribution curves are gentle or somewhat rightly-oblique. The average  $\Sigma REE$  of albite is  $138.74 \times 10^{-6}$ , which is close to that of the upper crust. The average  $\delta Eu$  is 1.62, assuming strong positive Eu anomaly. The average  $\delta Ce$  is 0.74, assuming weak negative Ce anomaly. Rare earth fractionation is weak with average  $(La/Yb)_n$  of 4.95 and average  $(La/Sm)_n$  of 1.88. Characteristics of REE suggest that albite is a product of the hydrothermal diagenesis. Combined with regional geological evolution history of Ordos Basin, the authors hold that albitization of sandstone reservoirs in Yanchang Formation of Ordos Basin was related to hydrothermal activity of Yanshanian period. It is suggested that the hydrothermal diagenesis of sandstone was closely related to the formation and distribution of oil reservoirs and therefore deserves attention and research.

Key words: albite: hydrothermal diagenesis; Yanchang Formation; Ordos Basin

鄂尔多斯盆地是在古生代稳定克拉通海相沉积 盆地基础上发育的一个中生代内陆湖相盆地。在晚 三叠世时期 ,鄂尔多斯盆地经历了一个完整的湖进-湖退沉积过程,发育了盆地中最主要的含油层系即 三叠系延长组。依据岩性特征延长组自下而上依次 被划分为长 10 到长 1 共 10 个油层组 ,其中长 10 至 长 7 油层组属湖盆扩张发展期 ,长 6 至长 1 油层组 属湖盆收缩衰亡期,长7油层组属湖盆发育的鼎盛 时期 沉积了厚度巨大的深湖相富含有机质的暗色 碳质泥岩和油页岩 ,被认为是鄂尔多斯盆地优质生 油岩。延长组油气储层主要为三角洲前缘朵状砂体 和三角洲分流河道砂体,岩性以中细砂和粉砂级的 长石砂岩和长石岩屑砂岩为主,碎屑颗粒中长石碎 屑(主要为斜长石)含量普遍超过35%,而石英含量 一般小于 35%,砂岩结构成熟度高而成分成熟度低, 为典型的低孔隙度、低渗透性油层。

长期以来,人们对延长组储层砂体的成岩作用 进行了大量的研究工作(朱国华,1985;柳益群,

1996 ;史基安等 2003) 对延长组储层砂岩中的浊沸 石及其与油气分布关系进行了深入细致的研究,认 为浊沸石胶结物溶蚀作用改善了砂岩的物性,溶蚀 作用形成的次生孔隙是油气储存的主要空间,并以 此理论有效地指导了储层评价和油田勘探工作(张 立飞 ,1992 ;赵孟为 ,1995 ;黄思静等 ,2001 ;杨晓萍 等 2002 )。鄂尔多斯盆地延长组储层砂岩普遍发育 钠长石化作用,前人在研究过程中已经注意到延长 组储层砂岩的钠长石化成岩作用现象(朱国华, 1985;赵孟为,1995;黄思静等,2001;杨晓萍等, 2002) 但是,当时人们普遍将注意力集中在对浊沸 石的研究而轻视或忽略了对钠长石化的研究,将其 作为一般的成岩作用简要介绍而没有给予详细分 析。 近年来,我们在对延长组储层砂岩成岩作用研 究中,借助成岩矿物组合及自生矿物成分分析,发现 延长组储层砂岩含有较多的钠长石自生矿物,其中 还包裹有大量液态烃包裹体 表明其与石油充注、成 藏和分布关系密切 ,同时钠长石与浊沸石有成因联

系,对储层发育和油藏形成具有重要影响,因此对钠 长石进行了初步研究。

### 1 延长组砂岩钠长石化特征

在偏光显微镜下,砂岩钠长石化形成的钠长石 光性特征没有岩浆岩或者变质岩中的钠长石那样明 显,几乎看不到聚片双晶,特别是由斜长石碎屑经钠 长石化和高岭土化等蚀变作用形成的钠长石仍然保 留着碎屑颗粒的形态特征,在显微镜下很容易将其 归为碎屑颗粒范畴,因此前人一般只提到其高岭石 化。显微镜下仔细观察表明,延长组储层砂岩发育 丰富的自生钠长石,其主要为由斜长石碎屑蚀变形 成或呈胶结物充填分布在砂岩碎屑颗粒之间。斜长 石碎屑经钠长石化后其光性不均匀,表面既分布有 因高岭石化而出现的糙面现象,同时又分布有非常 纯静的呈白色或浅灰白色的"光亮"部分(图1)。这 些"光亮"部分即为新形成的钠长石,其基本上都发 育钠长石典型的{001}和{010}两组解理。显微镜下 光学性质测量表明,其为负延性,低负突起, ∏级灰 白-黄白干涉色,光性特征明显不同于碱性长石和其 他斜长石类矿物。



#### 图 1 延长组砂岩钠长石正交偏光显微镜下照片特征

Fig. 1 Microscopic photographs of albite in sandstone of Yanchang Formation

a—耿 166 井,长 6; b, c—耿 108 井,长 4+51; d—耿 108 井,长 4+52; e, f—元 181 井,长 6 照片中钠长石矿物中空心圆圈为电子探针 分析点位,编号与表1中样品编号一致,其中照片f中有f和g两个分析点

a—Geng 166 well, Chang 6; b, c—Geng 108 well, Chang 4 + 5<sub>1</sub>; d—Geng 108 well, Chang 4 + 5<sub>2</sub>; e, f—Yuan 181 well, Chang 6; hollow circle in albite mineral indicates electron microprobe analytical point; serial number of the photo is consistent with serial number of the sample in Table 1; photo f has two analytical points (f and g)

大量观察发现,鄂尔多斯盆地延长组含油砂岩 几乎都发育钠长石化现象,而且钠长石的两组解理 中都分布有大量液态油包裹体,在荧光显微镜下均 发亮黄色荧光,说明钠长石的形成与油气注入进入 储层同时发生。一方面,大量钠长石自生矿物形成 导致储层致密,另一方面,油气在同期大量充注,这 样就形成了延长组低渗-特低渗岩性油藏。

### 2 钠长石成分特征

钠长石标准化学成分中 SiO<sub>2</sub> 为 68.7% ,Na<sub>2</sub>O

为 11.83% , $Al_2O_3$  为 19.15%。笔者在长安大学西 部矿产资源与工程地质教育部重点实验室进行了矿 物电子探针成分分析,仪器为日本电子(JEOL)JXA-8100 型电子探针,实验条件:加速电压 25 kV,束斑 2~3  $\mu$ m,束流 10 nA,分析时间 20 s,PRZ 修正,分析 精度 2% ±。表 1 为利用电子探针分析的延长组储 层砂岩钠长石的化学成分。从表中可以看出,钠长 石成分以 SiO<sub>2</sub>、Na<sub>2</sub>O、和 Al<sub>2</sub>O<sub>3</sub> 为主,其中 SiO<sub>2</sub> 为 67.07% ~ 68.51%, Na<sub>2</sub>O 为 7.67% ~ 12.07%, Al<sub>2</sub>O<sub>3</sub> 为 19.59% ~ 20.49%,而 K<sub>2</sub>O 和 CaO 含量非 常低。延长组储层砂岩钠长石的化学成分与标准钠

#### 表 1 延长组砂岩钠长石电子探针成分分析结果 w<sub>B</sub>/%

 Table 1
 Electron microprobe analyses of albite in sandstone of Yanchang Formation

样品编号	а	b	с	d	е	f	g
SiO <sub>2</sub>	67.730	67.940	68.510	68.230	67.860	67.920	67.070
TiO <sub>2</sub>	_	0.016	_	_	_	0.015	0.129
$Na_2O$	11.670	11.810	12.070	11.230	7.780	9.310	7.670
$K_2O$	0.030	0.014	0.038	0.022	0.078	0.025	0.035
CaO	0.057	0.032	0.025	0.058	_	_	0.002
MgO	0.017	_	_	_	_	_	0.011
MnO	0.022	0.036	_	0.022	_	0.033	0.003
$Al_2O_3$	19.840	19.590	19.790	19.890	20.320	20.290	20.490
FeO	0.016	0.091	0.018	0.063	0.032	0.084	0.083
Total	99.382	99.529	100.494	99.516	96.070	97.678	95.493

长石化学成分基本一致,只是元 181 井的钠长石 Na<sub>2</sub>O相对偏低,SiO<sub>2</sub>和 Al<sub>2</sub>O<sub>3</sub>略为偏高。因此,延 长组钠长石几乎为斜长石的纯钠长石端员 (NaAlSi<sub>3</sub>O<sub>8</sub>),没有斜长石中的钙长石端员 (CaAl<sub>2</sub>Si<sub>2</sub>O<sub>8</sub>)。

为了更进一步确定钠长石特征 ,还分析了不同 层位储层砂岩钠长石的激光拉曼光谱。矿物晶体结 构中不同官能团具有不同的拉曼光谱特征,矿物分 子的对称伸缩振动模式和频率决定了矿物拉曼光谱 峰的特征,长石类矿物作为架状硅酸盐岩矿物,其拉 曼谱图主要表现为 Si-O 及 Al-O 的振动,包括 S(Al)—O 伸缩振动峰 105 ~ 1150 cm<sup>-1</sup>, S(Al)—O—Si弯曲振动峰 506~518 cm<sup>-1</sup>( 徐培苍 等,1995)。对于钠长石来说,根据激光光谱图可以 区分出高温钠长石和低温钠长石(徐培苍等,1995)。 高温钠长石 Al<sup>3+</sup>在4个 T 位中的分布是无序的,其 拉曼谱峰少,主要有476 cm<sup>-1</sup>和512 cm<sup>-1</sup>两个峰。 而低温钠长石 Al<sup>3+</sup>在 4 个 T 位中的分布是有序的, 对称性下降 拉曼谱峰明显多于高温钠长石 其中有 293、329、407 和 458 cm<sup>-1</sup>等特征非常明显的尖峰, 293 和 329 cm<sup>-1</sup>峰是 Si-O 及 Al-O 的弯曲振动造 成的 ,407 和 458 cm<sup>-1</sup>峰是由于 Al-O-Si 伸缩振 动所致(徐培苍等,1995)。

图 2 为延长组钠长石胶结物和重结晶钠长石的 激光拉曼图谱,同时附有分析的钠长石显微镜下照 片,从中可以看出,延长组不同层位的钠长石拉曼谱 图中 293、329、407 和 458 cm<sup>-1</sup>等 4 个特征峰非常明 显,反映出延长组钠长石均为低温钠长石,说明延长 组钠长石不是来源于岩浆成因或者变质成因的碎屑 颗粒,而是沉积成岩期间形成的自生钠长石,这与显 微镜下观察的钠长石产状特征完全一致。

钠长石在鄂尔多斯盆地延长组各油层组储层砂 岩中都普遍发育,而且以含油砂岩中最为常见。对 延长组砂岩自生矿物大量分析结果统计表明,不同 层位储层砂岩的蒙脱石、伊利石、钠长石等含量差别 不大,而高岭石、绿泥石和方解石变化较大,这表明 延长组砂岩自生成岩矿物主要受成岩作用类型和成 岩环境控制,而埋藏成岩作用对成岩矿物形成影响 不大。

### 3 延长组钠长石化作用机理探讨

前人对延长组砂体浊沸石进行了大量研究,认 识到浊沸石溶解所形成的次生孔隙改善了砂岩的有 效储集性能,认为浊沸石的形成主要与斜长石蚀变 作用有关(朱国华,1985),其原理是在孔隙水的参与 下的水解作用使斜长石晶体结构中的金属阳离子溶 于水而被带出,由于钙离子比钠离子容易先沉淀,斜 长石中钙离子被释放到溶液中后先沉淀形成浊沸 石,而孔隙水中的钠离子进入斜长石的晶格,从而使 斜长石变成了钠长石。一般地,将上述成岩作用反 应式表示如下:

 $CaAl_2Si_4O_{12} \cdot 4 H_2O + 2 NaAlSi_3O_8 + 2 Ca^{2+}$  (1)

浊沸石 钠长石

显微镜下大量观察表明,延长组斜长石碎屑发 生钠长石化后出现了"亮化"现象,同时显微镜下观 察也发现斜长石碎屑也形成自生高岭石,出现钠长 石、浊沸石和高岭石共生矿物组合,因此,斜长石蚀 变作用同时存在下面的两个反应式:

3 Ca<sup>2+</sup> +2 NaAlSi<sub>3</sub>O<sub>8</sub> + Al<sub>4</sub>Si<sub>4</sub>O<sub>10</sub>( OH )<sub>8</sub> · 4 H<sub>2</sub>O (3) 钠长石 高岭石

其中反应(2)为斜长石的高岭石化作用,反应(3)形成了钠长石和高岭石共生矿物组合。

另外,在显微镜下发现钠长石呈胶结物充填分 布在颗粒之间,其成分纯净,多色性明显,分布不规 则,有不同程度的重结晶现象,在油层砂岩中此类钠





长石解理缝中也见有大量油气包裹体。一般认为此 类钠长石是砂岩中火山物质发生水化作用以及蒙脱 石转化形成的钠长石胶结物,认为火山物质水化及 蒙脱石向伊利石(或绿泥石)转化过程中,促进了孔 隙水中钠离子置换钙离子进入斜长石晶格导致斜长 石变成钠长石,而斜长石中钙离子则被释放进入溶 液中形成浊沸石的同时也形成了方解石。由于形成 浊沸石和方解石使孔隙水中钙离子大量消耗,钠离 子浓度相对加大,这样更有利于钠长石胶结物的形 成(赵孟为,1995;黄思静等,2001,杨晓萍等,2002)。

由反应式(1)可以看出,一定量的斜长石蚀变作 用形成的产物中,有2份钠长石和1份浊沸石,也就 是延长组砂岩中除了含有浊沸石,而且还应该存在 比浊沸石更丰富的钠长石。如果浊沸石在后期成岩 作用中发生了溶解而形成溶蚀孔隙,那么比浊沸石 稳定的钠长石含量对应地应该更高。事实上,大量 岩矿鉴定证明钠长石含量确实高于浊沸石。但是, 由于人们普遍地将注意力放到浊沸石的研究上了, 而忽视了对钠长石大量存在的事实。

### 4 钠长石化与热液成岩作用

对海底热水沉积研究表明,钠长石化作为热水 沉积的标志性矿物在海底热液成岩成矿作用中普遍 见到,是海底热液与海水混合后的沉淀物(Mills and Elderfield,1995;肖荣阁等2001)。热流体来源有其 特殊的构造背景,大洋中脊裂谷构造环境中的热液 沉积物温度在200℃以上,普通地热和陆缘海槽、弧 后盆地裂谷环境中的热液沉积物多为中低温组合 (温度在200℃以下)。当然,热液流体原始来源环境 不同,其成分也不同。海相环境以海水及岩浆水为 主要热水流体来源,陆相环境以天水、沉积建造水及 岩浆水为热水流体来源(Mills and Elderfield,1995; 肖荣阁等2001)。人们对碎屑岩中的钠长石形成环 境和地质条件也进行过探讨,杨桂芳等(2003)曾经 对我国松辽盆地白垩系砂岩中的长石碎屑钠长石化 作用研究表明,斜长石的钠长石化不受成岩温度和 压力的制约。Kenneth和 Peter(1984)研究认为斜长 石碎屑开始发生钠长石化成岩温度为110℃,斜长石 基本完全钠长石化并与浊沸石一起共生形成对应的 成岩温度约为160℃。研究表明(Michaelis *et al*., 1990),钠长石的形成与热液流体作用使斜长石碎屑 发生蚀变而形成的成岩温度最高达约300℃。

鄂尔多斯盆地构造上相对稳定,但是火山活动 比较强烈。延长组长2至长8油层组均见大量火山 物质,其中火山物质有两种产状:一种以火山碎屑颗 粒分布在砂岩中,常见的火山碎屑主要为中酸性凝 灰岩;另外一种是以薄层状分布在泥岩层或者砂岩 层中,主要为由火山灰组成的沉凝灰岩和玻屑凝灰 岩薄层,其中长7油层组顶部火山凝灰岩厚度大,在 盆地范围内分布稳定,长7油层组油页岩和暗色泥 岩中发育大量黄铁矿等硫化物以及富铀元素,地球 化学特征指示了其沉积环境为缺氧的环境(张文正 等 2008)。研究认为鄂尔多斯盆地存在热异常以及 与岩浆作用有关的热力作用(杨兴科等,2006),因 此,鄂尔多斯盆地具有与岩浆有关的热液活动地质 背景。

为了研究钠长石成因及其代表的成岩流体特 征 在西北大学大陆动力学国家重点实验室应用 LA-MC-ICP/MS 原位微分析技术,对延长组 12 个 砂岩样中的自生钠长石进行了稀土元素分析测试, 并对 REE 数据进行球粒陨石标准化。LA-MC-ICP/ MS 仪器参数见袁洪林等(2009)。分析结果表明延 长组砂岩钠长石稀土配分曲线基本上呈平缓或者微 弱右倾的特征(图3),钠长石的 SREE 平均为 138.74×10<sup>-6</sup> 与上地壳 ΣREE 接近 , dEu 为 1.62, 表现为强的正异常特征 ; 3Ce 平均为 0.74 ,显示为弱 的负异常特征 (La/Yb), 平均为 4.95 (La/Sm), 平 均为 1.88 表明轻重稀土元素分馏作用较弱。大量 研究表明(Mills and Elderfield, 1995;肖荣阁等, 2001; Paul et al. 2010), 来源于海底热流体普遍具 有轻稀土富集、重稀土亏损、显著 Eu 正异常特征(以 此代表纯热液流体端员组分组成)而正常海水的稀 土元素特征以 LREE 亏损、HREE 富集和显著的 Ce 负异常为标志 海底热水沉积物作为热液流体和海 水混合的产物,会兼有二者的一些特征。由于热液 沉积物形成时 热液流体和海水混合比例不同 会产



生右倾斜程度不同的稀土元素配分模式(球粒陨石标准化) 随海水混合比例增多,热液沉积物稀土元素配分曲线逐渐变得平坦,并且出现 Ce 负异常和 Eu 负异常特征。对比延长组钠长石稀土元素配分曲线特征可以看出,大部分钠长石的 LREE 富集, HREE 相对亏损,Eu 均不同程度地具有正异常,表明热液参与比例高,具有典型的热液沉积特征,而且成岩流体处于一种酸性-还原环境。但是,也有部分钠长石具有轻度 LREE 富集和 Ce 负异常,表明热流体参与比例较少,由此可以看出,延长组砂岩成岩过程中热流体参与程度不均匀。

越来越多的研究表明,热液流体的活动极其广 泛,许多沉积盆地以及世界一些著名沉积矿床都发 现有热液沉积岩,有人称为喷流沉积或喷气沉积等 (Paul et al.,2010; Anil et al.,2010)。热液沉积及 其成岩、成矿作用研究已成为现代成岩、成矿作用研 究的热点。热液沉积物不同于普通沉积物,热液沉 积岩种类繁多,主要与热液活动环境、温度压力等物 理化学条件等有关。以上应用稀土元素对延长组普 遍发育的钠长石成因进行示踪研究,只是一个新的 尝试和初步成果。延长组储层砂岩中的钠长石以及 热液作用值得重视和进一步研究,这对重新认识鄂 尔多斯盆地油气形成时间、生烃门限深度、岩性油藏 形成和分布以及勘探战略部署等均具有重要的指导 意义。

### 5 结论

(1)鄂尔多斯盆地延长组储层砂岩发育大量与

浊沸石共生的自生钠长石矿物,其主要为由斜长石 碎屑蚀变形成或呈胶结物充填分布在砂岩碎屑颗粒 之间。钠长石形成与油气注入进入储层同时发生。 大量钠长石形成导致储层致密,伴随石油大量充注, 形成了延长组低渗-特低渗岩性油藏。

(2)钠长石与标准钠长石化学成分基本一致, 其 Na<sub>2</sub>O 含量较高,几乎为斜长石的纯钠长石端员 (NaAlSi<sub>3</sub>O<sub>8</sub>),没有斜长石中的钙长石端员 (CaAl<sub>2</sub>Si<sub>2</sub>O<sub>8</sub>)。激光拉曼谱特征峰反映出钠长石为 低温钠长石,说明其不是来源于岩浆岩或者变质岩 区的碎屑颗粒,而为沉积成岩期间形成的自生钠长 石。

(3)稀土元素地球化学特征表明,延长组砂岩 钠长石为热液成岩作用产物。延长组储层砂岩中的 钠长石以及热液作用值得重视和进一步研究,这对 鄂尔多斯盆地油气形成和勘探等具有重要的指导意 义。

致谢 长庆油田勘探开发研究院邓秀琴、郭正 权、张雪峰和李元昊等同志对本文研究给予了很多 支持和帮助,在此表示衷心的感谢。

#### Reference

- Anil L P , Durbar R , Balaram V , et al. 2010. Formation of hydrothermal deposits at Kings Triple Junction , northern Lau back-arc basin SW Pacific : The geochemical perspectives [J]. Journal of Asian Earth Sciences , 38(3~4) :121~130.
- Huang Sijing , Liu Jie , Shen Licheng , et al. 2001. Thermodynamic interpretation for the conditions of the formation of laumonite related to clastic diagenesis[J]. Geological Review , 47(3): 301 ~ 308( in Chinese with English abstract ).
- Kenneth P H and Peter C K. 1984. Diagenetic mineralogy and contrils on albitezation and laumontite formation in Paleogene Arkoses, Santa Ynez Mountains, California J J. AAPG Memoir., 37:249~259.
- Liu Yiqun and Li Wenhou. 1996. Dlagenetic characteristics and porosity evolution of the oil-bearing arkoses in the Upper Triassic in the eastern Shan-Gan-Ning Basir[ J ]. Acta Sedimentologica Sinica , 14(3): 87~96( in Chinese with English abstract ).
- Michaelis W , Jenisch A and Richnow H H. 1990. Hydrothermal petroleum generation in Red Sea sediments from the Kebrit and Shaban Deep[ J ]. Applied Geochemistry , 5:103~114.
- Mills R A and Elderfield H. 1995. Rare earth element geochemistry of hydrothermal deposits from the active TAG Mound ,  $26^{\circ}N$  mid-At-

lantic Ridge[J]. Geochimica et Cosmochimica Acta, 59(17): 3511~3524.

- Paul R C , Wolfgang B and Jeffrey S. 2010. Rare earth element abundances in hydrothermal fluids from the Manus Basin , Papua New Guinea: indicators of sub-seafloor hydrothermal processes in backarc basin [ J ]. Geochimica et Cosmochimica Acta , 74 ( 19 ): 5 494~5513.
- Shi Ji 'an , Wang Jinpeng , Mao Minglu , et al. 2003. Reservoir sandstone diagenesis of Memeber 6 to 8 in Yanchang Formation (Triassic), Xifeng Oilfield, Ordos Basir[J]. Acta Sedimentologica Sinica, 21(3): 373~380( in Chinese with English abstract).
- Xiao Rongge, Zhang Hancheng, Chen Huiquan, et al. 2001. hydrothermal sedimentary rock and indicators of minerals and rocks [J]. Earth Science Frontiers, 8(4): 379 ~ 385( in Chinese with English abstract ).
- Xu Peicang , Li Rubi , Wang Yongqiang , et al. 1995. Geological Application of Raman Spectroscopy[ M ] Xi 'an : Shannxi Science and Technology Press 62~91( in Chinese ).
- Yang Guifang , Zhuo Shengguang , Niu Ben , et al. 2003. Albitization of detrital feldspar in Cretaceous sandstones from the Songliao Basin [ J ]. Geological Review , 49(2):213~218( in Chinese with English abstract ).
- Yang Xiaoping and Qiu Yinan. 2002. Formation process and distribution of laumontite in Yanchang Formation (Upper Triassic )of Ordos Basir[J]. Acta Sedimentologica Sinica, 20(4):628~632(in Chinese with English abstract).
- Yang Xingke, Yang Yongheng and Ji Lidan. 2006. Stages and characteristics of thermal actions in eastern part of Ordos Basin[J]. Acta Geologica Sinica, 80(5): 705 ~ 711( in Chinese with English abstract).
- Yuan Honglin , Gao Shan , Dai Mengning , et al. 2009. In situ strontium isotope analysis of fluid inclusion using LA-MC-ICPMS[J]. Bulletin of Mineralogy , Petrology and Geochemistry , 28(4):313~ 317( in Chinese with English abstract ).
- Zhang Lifei. 1992. Formation and theoretical calculation to conditions of laumontite in Triassic Yanchang Formation Northern Shaanxi[J] Acta Petrologica Sinica, & 2):145~152 in Chinese with English abstract).
- Zhang Wenzheng , Yang Hua , Yang Yihua , et al. 2008. Petrology and element geochemistry and development environment of Yanchang Formation Chang-7 high quality source rocks in Ordos Basin[J]. Geochimica , 37(1):59~64( in Chinese with English abstract ).
- Zhao Mengwei. 1995. Formfion temperature of laumonthe of Ordos Basir[J]. Acta Petrolei Sinica ,  $16(9): 58 \sim 63$  ( in Chinese with English abstract ).
- Zhu Guohua. 1985. Formation of sand body with secondary pore of laumontite and relationship with oil and gas in Northern Shaanxi J]. Acta Petrolei Sinica,  $3(2): 1 \sim 8($  in Chinese with English ab-

stract ).

附中文参考文献

- 黄思静,刘 洁,沈立成,等.2001.碎屑岩成岩过程中浊沸石形成 条件的热力学解释[]].地质论评,47(3):301~308.
- 柳益群,李文厚.1996.陕甘宁盆地东部上三叠统含油长石砂岩的成 岩特点及孔隙演(红]].沉积学报,14(3):87~96.
- 史基安,王金鹏,毛明陆,等.2003.鄂尔多斯盆地西峰油田三叠系 延长组长6-8段储层砂岩成岩作用研究[J]. 沉积学报,21 (3):373~380.
- 肖荣阁,张汉城,陈卉泉,等.2001. 热水沉积岩及矿物岩石标志 [J]. 地学前缘, & (4):379~385.
- 徐培苍,李如璧,王永强,等.1995.地学中的拉曼光谱 M].西安: 陕西科学技术出版社,62~91.
- 杨桂芳, 卓胜广, 牛 奔, 等. 2003. 松辽盆地白垩系砂岩长石碎屑

的钠长石化作用[J]. 地质论评,49(2):213~218.

- 杨晓萍, 裘怿楠. 2002. 鄂尔多斯盆地三叠系延长统浊沸石的形成分 布与油气关系[J]. 沉积学报, 20(4):628~632.
- 杨兴科,杨永恒,季丽丹.2006.鄂尔多斯盆地东部热力作用的期次 和特点[J].地质学报,80(5):705~711.
- 袁洪林,高山,戴梦宁,等. 2009. 流体包裹体中Sr同位素的激光 剥蚀多接收等离子体质谱原位微区分析[J]. 矿物岩石地球化学 通报,28(4):313~317.
- 张立飞. 1992. 陕北三叠系延长统浊沸石的成因及形成条件的理论 计算[J]]岩石学报, & (2):145~152.
- 张文正,杨 华,杨奕华,等.2008.鄂尔多斯盆地长7优质烃源岩 的岩石学、元素地球化学特征及发育环境[J].地球化学,37 (1):59~64.
- 赵盂为. 1995. 鄂尔多斯盆地浊沸石的形成温度及其意义[J]. 石油 学报,16(9):58~63.
- 朱国华. 1985. 陕北浊沸石次生孔隙砂体的形成与油气关系[J]. 石油学报, 3(2):1~8.