姚哲,张金锋,朱继田,等.琼东南盆地深水区天然气水合物运聚成藏模式[J].海洋地质前沿,2021,37(7):22-32.

琼东南盆地深水区天然气水合物运聚成藏模式

姚哲^{1,2},张金锋³,朱继田²,方小宇¹,罗钧升³

(1南方海洋科学与工程广东省实验室(湛江),湛江 524000;2中海石油(中国)有限公司海南分公司,海口 570100; 3中山大学海洋科学学院,珠海 519082)

摘 要: 天然气水合物是当今油气资源研究的热点之一, 前人对天然气水合物的理化性质和运聚成藏要素已有详尽的研究, 但关于水合物的运聚和成藏过程仍众说纷纭, 缺乏系统性归纳和总结。为进一步梳理水合物运聚成藏模式, 以期对天然气水合物勘探评价及有利富集区带优选预测等有所裨益, 笔者以琼东南盆地天然气水合物运聚成藏为研究重点, 结合前人有关琼东南盆地水合物成藏模式的研究基础, 深入开展高精度三维地震解释与地质综合分析研究, 并根据水合物气源供给的构成特点、运聚方式及产出赋存特征等的差异性, 重点对琼东南天然气水合物运聚成藏模式进行系统地分类与划分, 深入探讨了其运聚分布规律及控制因素等。在此基础上, 根据气源供给及源储关系差异, 初步将琼东南盆地水合物运聚成藏模式分为下生上储型、自生自储型和复式混合型3大类, 其中, 下生上储型可分为4小类: 气烟囱主导型、泥底辟主导型、微裂缝主导型和断层主导型; 自生自储型仅1小类, 即浅层原位赋存型。 关键词: 琼东南盆地; 水合物赋存特点; 运聚通道特征; 源储关系; 运聚成藏模式

0 引言

海洋天然气水合物资源量巨大,具有分布广、 储量大、高密度、高热值及低碳低污染的特点,具有 十分重要的资源环境效应^[1-2]。天然气水合物的海 底释放会造成温室气体的增加;水合物分解会使沉 积层移动,引发海底滑坡、重力流和海啸等地质灾 害,对海洋工程具有破坏作用^[3];气体供给及其运聚 系统与高压低温稳定域等要素控制影响水合物聚 集成藏,而水合物储集特征和富集形式则影响水合 物资源的开发开采。本文基于前人有关水合物资 源特点及运聚成藏特征的深刻认识,重点对水合物 运聚成藏模式开展研究,这将有利于对水合物赋存 区进行整体把握,有助于认识水合物成藏要素之间 的耦合关系。该研究不仅对温室效应和海洋地质

收稿日期: 2021-04-26

作者简介:姚哲(1984-),男,硕士,高级工程师,主要从事海洋石油勘探 开发工作.E-mail:yaozhe@cnooc.com.cn 灾害等科学研究有重要启示,对于推动海洋天然气 水合物资源勘探开发亦具有重要意义。

琼东南盆地是一个富油气盆地,具备适合天然 气水合物形成需要的高压低温环境,盆地内发育了 有利于水合物聚集成藏的错综复杂的渗漏通道及 相关运聚系统^[4-5]。何家雄等^[6-7]借鉴浅水区油气 成藏地质条件,对琼东南盆地深水油气(水合物)成 藏条件进行了早期预测与评价,指出油气(水合物) 主要富集区集中在凹陷边缘的低凸起、斜坡带及其 倾没端。近年来在琼东南盆地深水海洋地质调查 中,更是发现了指示水合物存在的间接证据---似 海底反射层(BSR)^[8]。对琼东南盆地某似海底反射 层发育区内柱状样的地球化学分析也表明,琼东南 盆地浅表层存在显著的甲烷微渗漏活动,其周缘及 下方可能有水合物分布^[9]。2015年,前人在该盆地 深水区发现了包括"海马冷泉"在内的多个处于不 同活动阶段的海底冷泉,发现了指示水合物分解产 物的冷泉碳酸盐岩,并利用重力柱采样器首次在 "海马冷泉"浅表层采集到块状水合物实物样品,证 实了琼东南盆地具备水合物成藏的潜力^[10]。2016-2019年,在琼东南盆地松南-宝岛一带进行的水合 物钻探过程中,钻获了大量水合物实物样品,为建

资助项目:南方海洋科学与工程广东省实验室(湛江)项目"南海天然气 水合物富集规律及固态硫化开采机理研究(一期)"(ZJW-2019-03);国家 自然科学基金(42076054)

立琼东南盆地天然气水合物先导性开采试验区奠定了物质基础,取得了琼东南盆地天然气水合物勘查的重大突破和发现^[11]。随着地球物理勘探技术的不断进步,更多高精度地球物理方法已用于琼东南盆地水合物成藏条件及分布特征与控制因素等方面的研究。近年来,通过对琼东南盆地南部隆起带天然气水合物赋存特征分析,计算了水合物稳定带深度,并总结建立了该区局部存在连通深部气源的底辟、气烟囱和微裂隙,具有满足水合物形成的温压条件,可形成深部成熟烃源与浅层未成熟烃源(生物气)同时供烃、气烟囱-微裂隙垂向运移以及第四系海底扇与浊积水道砂富集天然气水合物的运聚成藏模式^[12-13]。

综上所述, 琼东南盆地水合物资源丰富, 但运 聚成藏模式多种多样, 盆地不同区域、不同构造动 力背景及不同温压条件下, 尤其是气源供给条件及 运聚通道类型的差异等, 均可导致水合物运聚及其 赋存特征千差万别, 其运聚成藏模式及机制差异明 显, 尤其是水合物运聚成藏过程及成因机理与分布 富集规律及控制因素等, 目前仍然缺乏系统全面的 归纳凝练和分析总结。鉴此, 本文在前人有关琼东 南盆地水合物成藏模式的研究基础上, 充分利用该 区丰富的高精度三维地震资料解释, 结合油气地质 条件综合分析, 尤其是根据水合物气源供给的构成 对琼东南天然气水合物运聚成藏模式进行系统总结,深入分析研究其气源供给、运聚通道系统类型 及高压低温稳定带等关键控制要素及其相互耦合 关系,在此基础上,提出和建立天然气水合物运聚 成藏模式具体的分类划分方案。

1 区域地质概况

琼东南盆地位于南海北部大陆边缘西端,处在海南岛与西沙群岛之间(109°10′-113°38′E,15°37′-19°00′N),面积约83000 km²,是南海北部重要的含油气盆地之一。琼东南盆地主体沿海南岛南缘呈NE向展布,其西部与莺歌海盆地相邻,北部与海南岛南缘相接,东北部与珠江口盆地神狐隆起相连,东南部向永乐隆起过渡(图1)^[14]。盆地可划分为5个一级构造单元^[15],盆地南部及西南部绝大多数地区及周缘都处在陆坡-洋陆过渡带深水区,最大深度超过2000 m^[16]。

根据以往油气地质研究与勘探实践^[10-11,17-21], 琼 东南盆地具有形成大中型油气田尤其是深水油气 和天然气水合物资源的有利地质条件和雄厚的物 质基础,具体表现在以下几方面:

(1) 沉积充填及烃源条件

琼东南盆地具有快速沉降、高沉积速率、高热 流和高地温梯度的特点^[17],经历古近纪的张裂和新



图 1 琼东南盆地构造单元组成及展布特征

Fig.1 Tectonic units of the Qiongdongnan Basin

近纪以来热沉降坳陷过程,新生代沉积最大厚度超过 12 km,最大生烃凹陷面积超过 9 000 km^{2[10]}。油 气勘探证实,盆地主要发育 3 套烃源岩:始新统湖 相烃源岩、下渐新统崖城组海岸平原相-半封闭浅 海相烃源岩、上渐新统陵水组至中新统浅海--半深 海相潜在烃源岩,具备了雄厚的烃源物质基础,能 够为深水油气及水合物形成提供充足的烃源供给。

(2) 温压场环境及流体运聚动力

琼东南盆地深部古近系及中新统具有高温超 压特点,而现今深水区琼东南盆地中央坳陷带及南 部隆起区浅层及浅表层上新统及第四系具有高压 低温特征。其中,南部隆起区海底压力为(6~ 13)×10⁶ Pa,平均压力约为10×10⁶ Pa,且在深水区 中央坳陷带及南部隆起区绝大多数地区水深均 >1000 m,地层压力>100 MPa,海底温度约为 0~5℃,具备了天然气水合物形成的高压低温条件。 另外,盆地大地热流平均值为77.5 mW/m²,地温梯 度为39.1℃/km,表明盆地深部具有较高热流值及 高地温场特征^[18-19],即盆地深部地层的高温超压环 境促进了烃源岩有机质成熟演化及高温超压流体 的形成,进而为泥底辟及气烟囱形成以及油气运聚 成藏提供了源动力及潜能。

(3)运聚通道系统发育情况

琼东南盆地中新世晚期及上新世以来的新构 造运动,导致老断裂活化及新断层裂隙发育,加之 巨厚欠压实细粒沉积物的快速沉积充填导致了泥 底辟及气烟囱的形成,最终构成了气体渗漏通道、 断层裂隙及大型盆缘储集体和不整合面等组成的 运聚通道系统^[20],为中深层深水油气及浅表层天然 气水合物运聚成藏及分布富集等提供了重要的烃 源供给疏导条件^[15,21]。

总之,琼东南盆地油气地质条件较好,尤其是 具备了形成深水油气及天然气水合物资源的优越 地质条件,而多种烃源供给、深部高温超压环境与 中深层流体运聚通道系统发育以及深水海底浅表 层高压低温稳定带的耦合配置,使得该区深水油气 及天然气水合物资源丰富且油气运聚成藏类型丰 富多彩。

2 水合物运聚成藏模式分析

基于地震资料结合地质分析,根据琼东南盆地 水合物藏分布特征差异及主控因素的不同,本文以 气源供给特点、运聚疏导系统类型和储层分布特点 及赋存特征作为分类的基本原则,将该区水合物运 聚成藏模式分为3大类:下生上储型、自生自储型 和复式混合型。其中,因琼东南盆地的水合物运聚 疏导系统类型差异最大,又以此为分类标准,进一 步将下生上储型细分为4小类:气烟囱主导型、泥 底辟主导型、断层主导型和微裂缝主导型水合物运 聚成藏模式;自生自储型仅1类,即浅层原位成藏 模式。

2.1 下生上储型水合物运聚成藏模式

2.1.1 气烟囱/泥底辟主导型水合物运聚成藏模式(1)赋存特征

在琼东南盆地地震剖面上, 气烟囱和泥底辟二 者常伴生或单独发育, 且几乎整个区域都广泛发育 气烟囱或泥底辟。

泥底辟主导型水合物运聚成藏模式是琼东南 盆地一种常见的水合物赋存模式,是指水合物以泥 底辟为主要运移场所而控制水合物富集成藏的模 式(图 2a)。琼东南盆地的泥底辟一般呈群带分布, 通常发育在断裂带上方,其形态较为狭长,通常呈 长柱状,大多数从崖城组开始发育,到乐东组为止。 地震资料显示,丘体下部地层呈不连续、低振幅特 征,且与相邻地层相比具有轻微的上拉特征,其内 部伴生流体活动较为微弱,在地震剖面上空白反射 特征时有时无,内部呈低频率、不连续的杂乱反射 特征,表明泥底辟内部含有大量气体;顶部的局部 强反射异常以及低声波阻抗异常表明该地层圈闭 了部分流体, 泥底辟顶部终止层位常与邻近的似海 底反射界面处于同一层甚至相连,推测水合物富集 区主要位于第四系乐东组^[22]。在这种成藏模式下, 深部泥质上涌的底辟活动导致被侵入层位物性改 变,以利于气体通过,气体随后在泥底辟内进行较 长距离运移,移至浅层位后,再于合适的温压条件 下聚集成藏。

气烟囱主导型水合物运聚成藏模式是指水合物以气烟囱为主要运移通道控制水合物运移并富 集成藏的模式(图 2b)。相较于泥底辟,琼东南盆地 气烟囱形态发育规模较小,多呈短柱状或穹隆状, 亦有微小型气烟囱存在。研究区气烟囱星罗棋布, 这些气烟囱多以始新统崖城组发育的古潜山为底, 气体以崖城组的断层为优势运移通道,疏导入气烟 囱内,如图 2b所示。随着导入气烟囱内的气体量 不断增加,气烟囱向上延伸生长至中新统,多于莺 歌海组就停止生长,最终形成柱状或纺锤状的结构。 (a)



(a)泥底辟主导型;(b)气烟囱主导型

黄流组

BSR

崖城组



莺歌海组

陵水组

断层

Fig.2 Mud diapir dominated and gas chimney dominated of hydrate accumulation models in the Qiongdongnan Basin

气烟囱内部沉积层横向上反射同相轴连续性变差, 内部反射杂乱,空白反射特征及空白带周围地层下 拉特征明显(图 3),证明有气体充注于气烟囱之 中^[23]。其顶部界面为莺歌海组似海底反射界面,常 见亮点异常,该层位亦为研究区内的主要水合物富 集区。

(2) 气源供给通道成因

乐东组

三亚组

- 气烟囱

琼东南盆地普遍发育超压环境^[18],深部地层受 到强烈挤压推覆作用,造就了崖城组中小型断层十 分发育的局面,深部气体借机向上部层位运移,形 成柱状气烟囱。同样,大量深部高温超压塑性泥质 流体在压力差及密度差作用下,上拱刺穿上覆地层, 形成泥底辟,同时伴生较强热流体活动,将深部气 体释放入浅部地层。构造应力使得断裂裂缝在一 些凹陷和凸起过渡带中出现构造转换结构,从而 出现断裂薄弱带^[24]。从盆地南部松南低凸起的部 分剖面(图 3、4)可观察到,深部泥质流体可沿这些 断裂薄弱带向上侵入地层,进而形成泥底辟或气 烟囱。

气烟囱和泥底辟内部地层与相邻地层相比,具 有良好的孔隙度和渗透性,可作为浅层生物降解成 因气的储集空间和聚集性流体优势运移通道。它 们的顶部往往具有良好的封盖层,以阻止气体继续 逸散,抑制气烟囱向上发育,同时,低温高压的环境 条件也有利于形成水合物稳定带,促进水合物聚集 成藏。此外,气烟囱和泥底辟的存在,可将来自深 部的热解成因气及浅层原位生物成因气运输到浅 部地层,提高了水合物疏导和富集成藏效率^[25]。某 些气烟囱或泥底辟发育区的海底浅层可观察到海 底麻坑,表明气烟囱发育时或底辟上涌活动中发生 卸压,导致海底面坍塌,亦表明该地区气源丰富。

梅山组

泥底辟

▶~ 气体运移

2.1.2 断层/微裂隙主导型水合物运聚成藏模式

(1) 赋存特征

断层主导型水合物运聚成藏模式是指断层作 为气体主要运移的通道,控制水合物富集成藏的模 式,具有水合物输送距离远,且水合物沿断层阶梯 状分布的特征(图 5a)。大型断层是影响琼东南盆 地水合物运聚和分布的重要因素,盆地北部凸起带 及中央凹陷带交界处形成的大型断裂带,向深部切 断始新统,向浅部甚至切穿海底面。中部松南凹陷 区域发育了数条深大断裂,也可见少量中型断层活 动,形成了盆地内气体运移主要方向和通道。中型



(a)AA'、(b)BB'剖面位置见图 1,此为同一气烟囱
 图 3 琼东南盆地气烟囱典型地震剖面
 Fig.3 Typical seismic profiles of gas chimneys in the Qiongdongnan Basin





断层发育在陆坡--陆裙区中新统,这些中型断层与 大断层相连,组合形成花状断层。花状断层的存在 使得气体在该区域进行阶梯式运移,推测可能有少量的气体在该层位发生分段式储集。浅部地层可见明显的强振幅、良好连续性的 BSR 反射特征。 这些大型断层可作为气体运移的通道,将深部热成因气直接运移到浅部地层并聚集成藏。

微裂隙主导型水合物运聚成藏模式是指水合物以微裂隙为主要运移的通道,常与多边形断层伴生的水合物富集成藏的模式(图 5b)。与气烟囱/泥底辟主导型相比,其输送通道分布范围广,多呈片状分布,不仅局限于某个单一的地质构造体,微裂隙在陵水凹陷和陵南低凸起一带广泛发育。由于该盆地普遍发育的超压环境^[19],陵水组和三亚组构造活动十分活跃,发育了数个中小型多边形正断层,紧随其上发育了大量微型裂缝。来自于深部热解成因气体首先通过崖城组的断层,进入陵水组,少量气体聚集在三亚组,于地震剖面上形成亮点反射;剩余气体通过微裂缝渗漏进中新统,继续向上运移,并在乐东组聚集成藏,形成超长的 BSR。

(2) 断层系统对水合物运聚成藏的控制

琼东南盆地的大型断层不仅连通了深部气层 和浅部储层,还对气体起到圈闭作用,限制了气体 的横向运移范围。断层对于水合物成藏的控制作 用主要体现在2个方面:①与断层相伴生的构造薄 弱带可以有效降低地层压力,有利于深部热解成因 气从深部地层逸散出来;②断层可直接作为潜在气



(a)断层主导型;(b)微裂隙主导型

图 5 琼东南盆地断层主导型和微裂隙主导型水合物成藏模式

Fig.5 Fault dominated and micro-cracks dominated hydrate accumulation models in the Qiongdongnan Basin

源的运移通道且为优势通道,形成气体向上运移路 径,促进深部含气流体运移到浅部水合物稳定带聚 集成藏^[24-27]。有关琼东南盆地断裂系统的研究表 明,始新统构造活动形成的断裂,为深部的气体向 上运移提供了良好的通道^[28]。

琼东南盆地花状构造常导致水合物聚集区呈 阶梯状分布。松南-宝岛凹陷一带的地震剖面上观 察到,这些花状构造的端点(黄流组和梅山组)存在 强振幅的亮点反射(图 6),疑似气体成藏。由于泄 气现象广泛存在^[29],中型断层与 BSR 的连接处可 见 BSR 的轻微上拱, 推测此处含气量较大、气体向 上运移的浮力强,气体或含气流体沿中型断层运移 至浅部储层时,突破地层并使地层发生上拱^[30]。

此外,琼东南盆地的气烟囱大多沿大型断裂带 分布或发育于古潜山正上方, 泥底辟构造则通常发 育于多边形断层区,这是断层控制作用的结果^[31]。 部分剖面仍可见气烟囱或泥底辟的底部发育小型 正断层(图 3、4),这些产状陡、断距小的断层形成 流体向上分散溢出的通道,控制水合物富集区的边 界,促进水合物聚集成藏,与观察到的崖城组广泛 发育的断层通道与气烟囱/泥底辟存在的耦合关系







所一致。

(3) 微裂缝系统对水合物成藏的影响

琼东南盆地北礁凹陷发育许多微裂隙,反映了 本地的超压环境^[19]。理论研究表明,当压力系数达 到或者超过1.9时,地层的孔隙压力可能会大于破 裂压力,地层内部会开始产生破裂,进而形成广泛

分布的超压裂^[32]。研究区底部地层广泛发育压力 系数>2.0的超压地层,且具有明显的构造活动背 景,凸起与凹陷间的差异沉降幅度较大。分析认为, 陵水凹陷中新统为裂缝发育的最有利位置。地震 资料显示,微裂缝发育区具有空白反射特征并存在 亮点反射,则可能是少量水合物聚集的标志。浅部 地层发育连续的 BSR, 推测是深部气体通过微裂

隙向上运移后,在合适的温压条件了形成了水合物, 于浅部的乐东组聚集成藏^[33-34]。陵水凹陷中发现 的微裂缝剖面(图7)与著名的"海马"冷泉地层的 地震剖面十分相似,后者也存在广泛发育的微裂 隙体系,且发现了水合物的存在^[35],亦观察到泥底 辟的发育(图4),证明微裂隙也可作为气体运移 通道。





Fig.7 Seismic profile of longitudinal distribution characteristics of the deep fault system and shallow fractures in the Qiongdongnan Basin

2.2 自生自储型水合物运聚成藏模式

2.2.1 浅层原位赋存型水合物藏特征

浅层原位赋存型水合物运聚成藏模式指浅部 生物成因气原位聚集形成水合物藏的成藏模式,具 有生储层位近、自生自储、水合物运移距离短的特 点。此类水合物藏成藏模式比较简单,气体主要来 自上新统及第四系浅表层沉积物,以扩散的方式向 上迁移较短距离后,在乐东组聚集成藏,并在地震 剖面上形成强振幅、平行海底的 BSR 反射(图 8)。 2.2.2 琼东南盆地浅层气成藏模式分析

琼东南盆底浅层气的主要成分是生物成因气, 同时伴有少量来自深部的热解成因气。傅宁等^[36] 对琼东南盆地浅层生物气组成进行分析,测得琼东 南盆地烃类气主要是甲烷,含量约为96.01%,δ¹³C₁ 值介于-66‰~-63‰, 与国内外生物气δ¹³C₁值基 本相当,表明琼东南盆地的浅层气主要是生物气。 勘探实践表明,区内生物成因气主要分布于松南凹 陷和宝岛凹陷一带,气体产生层位为第四系及新近

系上新统和中新统上部^[37-38]。该区域具有生成生 物气的良好地质条件,上新世以来,琼东南盆地接 受了持续、快速的巨厚沉积,特别是第四纪之后不 断有碎屑物进行堆积,提供了丰富的物质来源,有 利于微生物进行生物降解作用,产生甲烷气体[17,39]。

由于琼东南盆地地层岩层孔隙度和渗透率良 好,气体可直接通过扩散作用从气源发生层直接向



Fig.8 Model of shallow in situ gas hydrate accumulation in Qiongdongnan Basin

上运移,储存于浅部地层中,如陵水凹陷一带发现 了具备此类浅层气水合物成藏模式特征的地震剖 面(图 9)。前文提及琼东南盆地构造环境复杂,断 裂系统林立,通道发育良好,断层、气烟囱和泥底辟 等构造不仅可以疏导深部气体至浅层地层,也可成 为原位生物成因气的优势运移通道,因此,浅层气 藏的成分除了生物气以外,亦可能含有来自深部的 热解成因气,多气源气体共同在浅部地层聚集成藏。





2.3 复式混合型水合物

2.3.1 复式混合型水合物运聚模式

复式混合型水合物即多种要素共同作用,控制水合物运聚成藏。鉴于琼东南盆地多幕次构造活动造成的多成因气体的输送和复杂的渗漏通道体系,非单一要素控制的复式混合型水合物成藏模式在琼东南盆地十分常见。这类水合物成藏模式的主要识别标志是双 BSR。所谓"双 BSR",即在同一地震剖面上同时出现上下叠置的两层 BSR,一般称为上 BSR 和下 BSR^[38,40]。上 BSR 常于乐东组发育,下 BSR 常于莺歌海组发育(图 10)。

本文例举一处琼东南盆地的复式混合型水合物:松南凹陷某地震剖面上(图 11),浅部乐东组可见多处强振幅反射,且这些强振幅反射破裂不连续, 疑似第四纪以后的碎屑物堆积^[17],为微生物进行生物降解作用提供了充足的物质来源。随着海底沉积层不断加厚,水合物稳定带形成,微生物分解的气体可直接储存于乐东组地层中,不再向上渗漏, 为该区域上 BSR 的形成模式。

在同一剖面上,深部地层崖城组断裂带来的深



图 10 琼东南盆地复式混合型水合物成藏模式 Fig.10 Compound and mixed hydrate accumulation model in the Qiongdongnan Basin



Fig.11 Typical seismic profiles of hydrate reservoirs controlled by multiple factors in the Qiongdongnan Basin

部热解成因气,通过中新统断裂通道的运移,输送 至浅部地层继续聚集储藏,中新统同样观察到少量 水合物聚集的亮点反射,与前文提及的断层主导型 水合物相似。浅部莺歌海组的 BSR 与断层相连,深 部热解成因气借助断层向上输送,其部分连接处发 生错断,导致莺歌海组 BSR 中断,为该区域下 BSR 的形成模式。随后部分气体在此渗漏,继续向上运 移并储存于乐东组层位。深层运聚系统与浅表层 运聚系统的连通,导致热解气与生物气混合构成混 合气源供给,最终形成复式混合型水合物藏。

2.3.2 双 BSR 对复式混合型水合物的意义

根据前人的研究,上 BSR 通常代表了现今活 跃的水合物稳定域底界,而下 BSR 代表盆地原有 温度和压力稳定带底界,即原始或"古"水合物稳 定域底界^[40-41]。琼东南盆地气源丰富,并且具备良 好的运移疏导条件,其存在的双 BSR 现象,意味 着盆地的多期活动产生了不同批次的气体释放和 聚集成藏^[38,42]。上 BSR(乐东组)标志琼东南盆地 浅层生物成因气的存在(图 11),琼东南盆地接受 了自上新世以来的沉积后^[17],水深和地层压力发 生改变,导致水合物稳定带向上迁移,因此,现今 的水合物富集区主要集中于乐东组,对应于前文 提及自生自储型水合物运聚成藏模式。下 BSR (莺歌海组)标志深部热解成因气在琼东南盆地的 莺歌海组也有所聚集(图 11),水合物钻探区邻近 的 LS17-2、LS18-1 等气田已证实莺歌海组水道砂 岩储集的天然气来自深部古近纪崖城组^[43-45],说 明琼东南盆地在上新世以前就发生过水合物的释 放和聚集^[46],凭借早期形成的断层和底辟、气烟 囱等垂向通道,气体从深部地层向古水合物稳定 域运移,形成莺歌海组的水合物藏,与断层主导型 水合物成藏模式相吻合。因此,在复式混合型水 合物运聚模式中,断层仍是水合物运移聚集的主 控因素。

双 BSR 的形成演化与水合物成藏关系密切,往 往揭示多期次水合物聚集成藏。有关研究显示,琼 东南盆地华光凹陷生物成因甲烷水合物稳定带最 大厚度约 320 m,热成因天然气水合物稳定带最大 厚度约为 345 m,认为具有早、晚 2 期生烃且以晚 期生烃为主的特征^[47]。而本研究发现两层 BSR 的 深度差距约为 750 m,较前人研究中的双 BSR 的深 度差距大,推测是古今两期水合物成藏时间相隔较 远,亦可能下 BSR 仅是古水合物稳定带的残留痕迹, 说明形成水合物的温压等稳定条件在地质历史时 期曾发生过较大变化,但又重新进入新的平衡状态, 使得上 BSR 得以形成并保持存在。

双 BSR 的研究为与水合物成藏有关的盆地构 造演化、沉积演变等地质问题的研究提供了新的 信息,其可揭示水合物形成和分解与温压变化的关 系^[48-49],断层、泥底辟和气烟囱等发育的区域,往 往 BSR 异常发育,双 BSR 也相对容易出现^[50]。因 此,了解双 BSR 与琼东南盆地构造演化、海底温压 等条件以及水合物分解等的关系,对于进一步梳理 琼东南水合物成藏特点具有重要意义^[51]。

3 结论

(1)根据气源供给及源储关系的不同,初步将 琼东南盆地的水合物成藏类型分为3大类:下生上 储型、自生自储型和复式混合型水合物成藏型。其 中,下生上储型可进一步分为4小类:气烟囱主导型、泥底辟主导型、微裂缝主导型和断层主导型;自 生自储型仅1类,即浅层原位成藏型。

(2) 琼南盆地水合物气源供给在深浅层运聚通 道系统连通的局部区域, 肯定有来自深部地层(崖 城组烃源岩及以下)的热解气气源供给, 而大部分 区域仍以大量浅部地层的原位生物成因气气源供 给为主。水合物运聚成藏及其分布富集特征与泥 底辟、气烟囱、断裂和微裂缝等多种类型的天然气 运移疏导通道密切相关, 海底运聚通道系统发育, 且深部气源与浅层储层连通的局部区域, 才能够形 成高饱和度的富集型水合物藏。

参考文献:

- PAUL C K, DILLON W P. Natural gas hydrates: occurrence, distribution, and detection[M]. American Geophysical Union Geophysical Monograph, 2001, 124: 3-18.
- [2] SLOAN E D, KOH C A. Clathrate hydrates of natural gases[M]. Third Edition. New York: CRC Press, 2008.
- [3] 何健,梁前勇,马云,等.南海北部陆坡天然气水合物区地质灾 害类型及其分布特征[J].中国地质,2018,45(1):15-28.
- [4] 陈多福,李绪宣,夏斌.南海琼东南盆地天然气水合物稳定域分 布特征及资源预测[J].地球物理学报,2004,47(3):483-489.
- [5] 龚跃华,杨胜雄,王宏斌,等.琼东南盆地天然气水合物成矿远 景[J].吉林大学学报(地球科学版),2018,48(4):1030-1042.
- [6] 何家雄,陈胜红,马文宏,等.南海北部大陆边缘盆地深水油气 成藏条件早期预测与评价[J].天然气地球科学,2008,19(6): 780-789.
- [7] 何家雄,苏丕波,卢振权,等.南海北部琼东南盆地天然气水合物气源及运聚成藏模式预测[J].天然气工业,2015,35(8):19-29.
- [8] ZHANG W, LIANG J Q, SU P B, et al. Distribution and characteristics of mud diapirs, gas chimneys, and bottom simulating reflectors associated with hydrocarbon migration and gas hydrate accumulation in the Qiongdongnan Basin, northern slope of the South China Sea[J]. Geological Journal, 2018, 54(6): 3556-3573.
- [9] 冯俊熙,杨胜雄,孙晓明,等.琼东南盆地甲烷微渗漏活动地球 化学示踪研究[J].西南石油大学学报,2018,40(3):63-75.
- [10] LIANG Q Y, HU Y, FENG D, et al. Authigenic carbonates from newly discovered active old seeps on the northwestern slope of the South China Sea: constraints on fluid sources, formation environments, and seepage dynamics[J]. Deep Sea Research Part I: Oceanographic Research Papers, 2017, 124: 31-41.

- [11] 何家雄, 钟灿鸣, 姚永坚, 等. 南海北部天然气水合物勘查试
 采及研究进展与勘探前景[J]. 海洋地质前沿, 2020, 36(12): 3-16.
- [12] 刘平,李绪深,唐圣明,等. 琼东南盆地南部隆起带天然气水 合物赋存特征分析[J]. 沉积与特提斯地质, 2017, 37(1): 73-78.
- [13] 朱继田,邓勇,郭明刚,等. 琼东南盆地盆底平原区天然气水 合物成矿条件及成藏模式[J]. 中国海上油气, 2020, 32(3): 10-19.
- [14] HU B, WANG L S, YAN W B, et al. The tectonic evolution of the Qiongdongnan Basin in the northern margin of the South China Sea[J]. Journal of Asian Earth Sciences, 2013, 77: 163-182.
- [15] SHI W Z, XIE Y H, WANG Z F, et al. Characteristics of overpressure distribution and its implication for hydrocarbon exploration in the Qiongdongnan Basin[J]. Journal of Asian Earth Sciences, 2013, 66: 150-165.
- [16] WANG Z F, SUN Z P, ZHU J T, et al. Natural gas geological characteristics and great discovery of large gas fields in deepwater area of the western South China Sea[J]. Natural Gas Industry B, 2015, 2(6): 489-498.
- [17] YUAN Y S, ZHU W L, MI L J, et al. "Uniform geothermal gradient" and heat flow in the Qiongdongnan and Pearl River Mouth Basins of the South China Sea[J]. Marine and Petroleum Geology, 2008, 26(7): 1152-1162.
- [18] 甘军,张迎朝,梁刚,等.琼东南盆地深水区烃源岩沉积模式 及差异热演化[J].地球科学,2019,44(8):2627-2635.
- [19] 甘军,吴迪,张迎朝,等.琼东南盆地现今地层温度分布特征 及油气地质意义[J].高校地质学报,2019,25(6):952-960.
- [20] ZHANG W, LIANG J Q, YANG X L, et al. The formation mechanism of mud diapirs and gas chimneys and their relationship with natural gas hydrates: insights from the deep-water area of Qiongdongnan Basin, northern South China Sea[J]. International Geology Review, 2020, 62(7/8): 789-810.
- [21] 吴时国, 孙启良, 吴拓宇, 等. 琼东南盆地深水区多边形断层的发现及其油气意义[J]. 石油学报, 2009, 30(1): 22-26, 32.
- [22] LIANG J Q, ZHANG W, LU J A, et al. Geological occurrence and accumulation mechanism of natural gas hydrates in the eastern Qiongdongnan Basin of the South China Sea: insights from site GMGS5-W9-2018[J]. Marine Geology, 2019, 418(1): 106042.
- [23] 宋海斌, OSAMU M, 杨胜雄, 等. 含天然气水合物沉积物的岩石物性模型与似海底反射层的AVA特征 [J]. 地球物理学报, 2002, 45(4): 546-556.
- [24] 张伟,梁金强,何家雄,等.南海北部陆坡泥底辟/气烟囱基本 特征及其与油气和水合物成藏关系[J].海洋地质前沿,2017, 33(7):11-23.
- [25] 刘杰,杨睿,张金华,等.琼东南盆地华光凹陷天然气水合物 成藏条件及有利区带预测[J].海洋地质与第四纪地质,2019, 39(1):134-142.
- [26] SU M, SHA Z B, ZHANG C M, et al. Types, characteristics and significances of migrating pathways of gas - bearing fluids in the Shenhu Area, Northern Continental Slope of the South

China Sea[J]. Acta Geologica Sinica, 2017, 91(1): 219-231.

- [27] HILLMAN J I T, CRUTCHLEY G J, KROEGER K F. Investigating the role of faults in fluid migration and gas hydrate formation along the southern Hikurangi Margin, New Zealand [J]. Marine Geophysical Research: an International Journal for the Study of the Earth Beneath the Sea, 2020, 41(1): 152-174.
- [28] REN J Y, LEI C, WANG S, et al. Tectonic stratigraphic framework of the Yinggehai - Qiongdongnan Basins and its implication for tectonics province division in South China Sea[J]. Chinese Journal of Geophysics-Chinese Edition, 2011, 54(6): 1124-1137.
- [29] 王振峰,何家雄. 琼东南盆地中新统油气运聚成藏条件及成 藏组合分析[J]. 天然气地球科学, 2003, 14(2): 107-115.
- [30] 赵汗青. 琼东南盆地天然气水合物远景区构造复原与成矿构造分析[D]. 青岛: 中国科学院研究生院(海洋研究所), 2006.
- [31] 王秀娟, 吴时国, 王大伟, 等. 琼东南盆地多边形断层在流体 运移和天然气水合物成藏中的作用[J]. 石油地球物理勘探, 2010, 45(1): 122-128, 164, 174.
- [32] 周凡,刘爱群,宋鹏.琼东南盆地高温高压地层垂向运移通道 精细描述技术[J].重庆科技学院学报(自然科学版), 2019, 21(4): 23-27, 46.
- [33] WEI J G, LIANG J Q, LU J A, et al. Characteristics and dynamics of gas hydrate systems in the northwestern South China Sea:results of the fifth gas hydrate drilling expedition[J]. Marine and Petroleum Geology, 2019, 110: 287-298.
- [34] WANG J L, WU S G, KONG X, et al. Subsurface fluid flow at an active cold seep area in the Qiongdongnan Basin, northern South China Sea[J]. Journal of Asian Earth Sciences, 2018, 168: 17-26.
- [35] WEI J G, LI J W, WU T T, et al. Geologically controlled intermittent gas eruption and its impact on bottom water temperature and chemosynthetic communities—A case study in the "HaiMa" cold seeps, South China Sea[J]. Geological Journal, 2020, 55(9): 6066-6078.
- [36] 傅宁,林青,刘英丽.从南海北部浅层气的成因看水合物潜在的气源[J].现代地质,2011,25(2):332-339.
- [37] 何家雄,陈胜红,姚永坚,等.南海北部边缘盆地油气主要成因类型及运聚分布特征[J].天然气地球科学,2008,19(1):34-40.
- [38] POSEWANG J, MIENERT J. The enigma of double BSRs: indicators for changes in the hydrate stability field?[J]. Geo-Marine Letters, 1999, 19(1/2): 157-163.
- [39] 赖亦君,杨涛,梁金强,等.南海北部陆坡珠江口盆地东南海 域GMGS2-09并孔隙水地球化学特征及其对天然气水合物的 指示意义[J].海洋地质与第四纪地质,2019,39(3):135-142.
- [40] POPESCUA I, BATISTA M D, LERICOLAISC G, et al. Multiple bottom-simulating reflections in the Black Sea: Potential proxies of past climate conditions[J]. Marine Geology, 2006, 227(3/4): 163-176.
- [41] FOUCHER J P, NOUZÉ H, HENRY P. Observation and tentative interpretation of a double BSR on the Nankai slope[J]. Marine Geology, 2002, 187: 161-175.
- [42] LI L, LIU H J, ZHANG X, et al. BSRs, estimated heat flow, hy-

drate-related gas volume and their implications for methane seepage and gas hydrate in the Dongsha region, northern South China Sea[J]. Marine and Petroleum Geology, 2015, 67: 785-794.

- [43] 张迎朝,甘军,徐新德,等.琼东南盆地深水东区Y8-1含气构
 造天然气来源及侧向运聚模式[J].地球科学,2019,44(8):
 2609-2618.
- [44] 张迎朝,徐新德,甘军,等.琼东南盆地深水大气田地质特征、 成藏模式及勘探方向研究[J]. 地质学报, 2017, 91(7): 1620-1633.
- [45] HUANG H T, HUANG B J, HUANG Y W, et al. Condensate origin and hydrocarbon accumulation mechanism of the deepwater giant gas field in western South China Sea: a case study of Lingshui 17-2 gas field in Qiongdongnan Basin[J]. Petroleum Exploration and Development, 2017, 44(3): 409-417.
- [46] 张伟,梁金强,陆敬安,等.琼东南盆地典型渗漏型天然气水 合物成藏系统的特征与控藏机制[J].天然气工业,2020, 40(8):90-99.

- [47] 刘杰,杨睿,张金华,等.琼东南盆地华光凹陷天然气水合物 成藏条件及有利区带预测[J].海洋地质与第四纪地质,2019, 39(1):137-145.
- [48] BANGS N L B, MUSGRAVE R J, TRÉHU A M. Upward shifts in the southern Hydrate Ridge gas hydrate stability zone following postglacial warming, offshore Oregon[J]. Journal of Geophsical Research, 2005, 110(B3).
- [49] ZANDER T, HAECKEL M, BERNDT C, et al. On the origin of multiple BSRs in the Danube deep-sea fan, Black Sea[J]. Earth and Planetary Science Letters, 2017, 462: 15-25.
- [50] 阮爱国,李家彪,初凤友,等.海底天然气水合物层界面反射 AVO数值模拟[J].地球物理学报,2006,49(6):1826-1835.
- [51] KEI B, YASUHIRO Y. BSRs and associated reflections as an indicator of gas hydrate and free gas accumulation: an example of accretionary prism and forearc basin system along the Nankai Trough, off Central Japan[J]. Resource Geology, 2004, 54(1): 11-24.

ANALYSIS OF THE GAS HYDRATE MIGRATION AND ACCUMULATION MODEL IN THE DEEP WATER AREAS OF QIONGDONGNAN BASIN

YAO Zhe^{1,2}, ZHANG Jinfeng³, ZHU Jitian², FANG Xiaoyu¹, LUO Junsheng³

(1 Southern Marine Science and Engineering Guangdong Laboratory (Zhanjiang), Zhanjiang 524000, China; 2 Hainan Branch of CNOOC Limited, Haikou 570100, China; 3 School of Marine Sciences, Sun Yat-sen University, Zhuhai 519082, China)

Abstract: Natural gas hydrate is one of the focuses nowadays in hydrocarbon resource researches. Physical and chemical properties, reservoir forming factors and gas hydrate migration and accumulation mechanisms have been carefully studied in previous references. However, there still remain different opinions and discrepancies on the migration and accumulation process of gas hydrate. Systematic induction and summarization are required. In order to better understand the migration and accumulation model of gas hydrate, which is critical to the exploration and evaluation of gas hydrate and the optimization and prediction of favorable enrichment zones, this paper, taking the reservoir forming types of gas hydrate in the Qiongdongnan Basin as the research focus, made a comprehensive analysis of 3D seismic data and geological research results based on the previous studies. According to the differences in gas source supply, migration and accumulation mode and occurrences of gas hydrate, the migration and accumulation modes of gas hydrate in the Qiongdongnan Basin are systematically classified, and also analyzed and discussed are the distribution pattern and their control factors. According to the difference in gas source and reservoir models, the hydrate accumulation in the Qiongdongnan basin can be divided into three types: the type of lower generation and upper storage, the type of self generation and self storage and the type of compound and mixed genesis. The former two types are further divided into five subtypes, of which the type of lower generation and upper storage includes four subtypes: gas chimney dominated subtype, mud diapir dominated subtype, micro-cracks dominated subtype and fault dominated subtype; and there is only one subtype under the type of self generation and self storage, i.e. the type of shallow in-situ deposits.

Key words: Qiongdongnan Basin; characteristics of hydrate occurrence; characteristics of migration and accumulation channel; source-reservoir relationship; migration and accumulation model