文章编号:1000-0550(2008)03-0369-07

湘东南桂阳莲塘上泥盆系风暴岩特征 及其古地理、古气候意义[®]

张 哲 杜远生 毛治超 李 瑞 原小杰

(中国地质大学(武汉)教育部生物地质与环境地质重点实验室 武汉 430074)

摘 要 湖南省桂阳县莲塘镇石龙村上泥盆统锡矿山组以台地相灰岩、白云质灰岩、灰质白云岩为主。该组下部发育 典型的风暴岩沉积。风暴沉积标志包括:渠铸型、竹叶状砾屑放射状组构、丘状或洼状交错层理、平行层理、递变层理、 块状层理。风暴岩包括 4种岩相类型: A--具块状层理的"竹叶状"砾屑灰岩(底部为冲刷侵蚀面或冲刷渠), B--具递 变层理的砾屑灰岩, C--具丘状、洼状交错层理的砂屑灰岩, D--具均质或水平层理的泥状灰岩。它们组成 4种典型的 风暴沉积序列: A--D序列、A--C-D序列、B-C-D序列、B-D序列。湘东南上泥盆统风暴岩的首次发现表明晚泥 盆世该区位于低纬度的风暴作用带,它对认识泥盆纪的古气候具有重要意义。

关键词 湖南省 泥盆系 风暴岩 古地理 古气候

第一作者简介 张哲 女 1966年出生 副研究员 沉积地质学 E-mail dxysyzx[@] cug edu cn

中图分类号 P512 2 文献标识码 A

风暴是在热带海洋上生成的强大而深厚的气旋 性涡旋的统称。风暴沉积是由风暴作用影响海水而 导致海底沉积物引发的一种特殊事件沉积。Kelling 等^[1]首先提出风暴岩(tempestie)的概念,用以代表 浅海中的风暴作用形成的风暴岩。Aiger^[3]将其含 义扩充为风暴沉积(storn deposit)意指所有受风暴 作用影响的沉积。风暴岩的概念提出后,一度成为国 内、外沉积学界的热点。80年代后国内学者发表了 大量有关风暴岩的论著^[3~16]。国内对泥盆纪风暴岩 报道仅限于新疆、甘肃及江苏等地^[17~19],华南地区泥 盆纪风暴岩报道较少。笔者在湘南桂阳莲塘地区进 行泥盆纪沉积学研究中,在桂阳莲塘石龙泥盆系上统 锡矿山组中发现了典型的碳酸盐岩风暴沉积。该风 暴沉积的发现对认识该地区泥盆纪古地理、古气候具 有重要意义。

1 地层层位

研究区位于湖南省桂阳县莲塘镇一带(图 1)。 研究区内泥盆系广泛发育,包括中泥盆统跳马涧组、 棋梓桥组,上泥盆统佘田桥组和锡矿山组。

湖南桂阳莲塘一带泥盆纪处于裂陷海槽的构造 背景,中泥盆统棋子桥组一上泥盆统佘田桥组均为盆 地相的泥质岩、泥灰岩、硅质岩和薄层灰岩。上泥盆



统锡矿山组盆地逐渐填平、水体变浅,形成浅水碳酸盐沉积。该区锡矿山组含腕足类、腹足类、头足类、棘皮类生物化石,包括 Yunnanella sp, Yunnanella of hunanensis Tien Manticoceras sp 等典型化石,指示地层时代为晚泥盆世法门期。锡矿山组与下伏佘田桥组

①中国石油化工股份有限公司海相油气勘探前瞻性项目 (G0800-06-ZS-319)资助。 收稿日期:12907-04-16.收修改稿日期: 2007-10-30 Electronic Publishing House. All rights reserved. http://www.cnki.net 和上覆石炭纪地层均呈整合接触。风暴岩沉积主要

见于桂阳莲塘石龙上泥盆统锡矿山组下部 (图 2)。

r	1	1	1		1	r		
系	统	组	层	厚 度 / m	累厚 计度	柱状图	岩 性 描 述	风暴岩位置
	上泥盆统	锡矿山组	38	4.5	160. 7		灰色厚层泥晶灰岩	
			37	3.0	156.2	Ter	灰色厚层含生物碎屑灰岩	
			36	4.1	153.2		灰、深灰色厚层泥晶灰岩	
			35	2.7	149.1		灰色厚层灰岩夹灰质白云岩	
			34	2.7	146.4	甘草	灰、浅灰色巨厚层-块状泥晶灰岩	
			33	6.4	143.7		浅灰-灰色厚层含砂屑、生物碎屑灰岩	
			32	5.7	137.3		灰色厚层泥晶灰岩	
			31	4.7	131.6		灰色厚层状灰质白云岩	
			30	4.1	126.9	$\dot{\tau}_{I}\dot{\tau}_{I}$	灰色块状花斑状灰质白云岩	
			29	5.4	122.8		灰色厚层泥晶灰岩	
			28	5.4	117.4	$\frac{1}{1}$	灰、深灰色厚层含白云质灰岩	
			73	8.7	112.0		灰色厚层泥晶灰岩	
			26	6.0	104.3	$ \frac{1}{4} \frac$	浅灰色厚层含白云质灰岩	
泥盆系			25	6.0	98.3	$\frac{1}{4}$ $\frac{1}{4}$ $\frac{1}{4}$ $\frac{1}{4}$ $\frac{1}{4}$ $\frac{1}{4}$ $\frac{1}{4}$ $\frac{1}{4}$ $\frac{1}{4}$	浅灰色厚层白云质灰岩	
			24	7.8	92.3		浅灰色厚层。块状白云质灰岩	
			23	1.8	84.5	1,1,1	灰色厚层白云质灰岩	
			22	2.6	82.7	111	浅灰色厚层灰质白云岩	
			20	4.6	80. 1 79. 0		————————————————————————————————————	
			19	4.6	74.4		灰、浅灰白色块状灰质白云岩	
			18	6.6	69.8		灰、浅灰巨色厚层灰质白云岩	
			17	10.3	63.2	$\frac{1}{1}$,	灰色厚层灰质白云岩	
			16	2.2	52.9	777	灰色厚层-块状灰质白云岩	
			15	2.0	50.7		灰色厚层竹叶状灰岩	风暴岩沉积
			12	2.5	45 5	iejej	へに守なら取用へり な仏道以作時秋な泉 山端目論長応援な泉	17 M 94 87 10
			13	6.3	43.0		一次已建立日町45次石, 丁申九海左即前次石 灰色厚层砂屑花斑状灰岩, 局部見內碎屑角砾酸层定向排列	风暴岩沉积 风暴岩沉积
			11	4.2	36.7		灰色厚层含生物屑、内碎屑灰岩	
			10	5.0	32.5	1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1	灰色巨厚层-块状砂屑白云质灰岩	
			9	2.5	27.5	무무무	深灰色厚-巨厚层内碎屑灰岩	
			8	2.0	25.0	10101	深灰-灰色厚层含生物屑花斑状白云质灰岩	
			7	3.5	23.0	111	深灰色厚层生物碎屑灰岩	
			6	2.4	19.5		深灰色厚层内碎屑灰岩,见藻纹层	
			5	5.2	17.1		深灰-灰色厚层内碎屑生物碎屑灰岩	
			4	4.2	11.9	락탄	深灰-灰色厚层泥晶灰岩,局部见花斑状灰岩	
		佘田桥	3	2.7	7.7	世日	深灰色薄层状泥晶灰岩	
			2	1. 1	5.0	파타	深灰色薄层中层泥晶灰岩	
		组	1	3.6	3.6		深灰、黑色薄层状白云岩与灰岩互层	
	i	r			r			
tr M			<u>তাতাত</u>			小国在史		
11 1.4		101	11 1/1		ж.	/ // 1 / 1	10.00 20.01 (1.00.40.40.20) 日子庸女男	

图 2 桂阳莲塘石龙锡矿山组地层柱状图

?1994-2014 China Aigaler Statigraphic column of X krangshan Formation in Shilongat Liantange Guiyang: //www.cnki.net



图 3 "竹叶状"砾屑灰岩(箭头指示放射状组构和倒"小"字组构)

Fig 3 Womkalk calcludite(Arrow point to the fabric of radiated and converse word" Xiao" in Chinese)

2 风暴岩的岩石学特征

21 "竹叶状"砾屑灰岩

砾屑含量 75% ~90%,呈竹叶状 (少数有塑性变 形)砾屑最大为 9.5 m×4.5 m 粒径以 2 0~3 0 m为主。砾屑成分以泥晶灰岩为主,分选性差,磨圆 度中等 (图 3)。见有少量含鲕粒的砾屑,鲕粒主要表 现为同心状,颗粒支撑,基质为亮晶或泥晶方解石,代 表高能动荡环境。砾屑多沿长轴定向排列 (顺层排 列)局部砾屑具风暴作用特有的菊花状、倒"小"字 状排列 (图 4)。"竹叶状"砾屑为未完全固结的碳酸 盐岩在风暴高峰期被风暴撕裂、扯起、打碎后沉积形 成的。

2.2 砂屑灰岩

砂屑含量 60% ~75%,其它为亮晶方解石,具丘 状、洼状交错层理,局部发育平行层理。属风暴衰退 期由风暴携带悬浮物沉积而成。

2 3 具均质或水平层理的白云岩化泥状灰岩

质或水平层理。露头上可见微弱白云岩化,镜下可见 白云石在泥晶中成层排列,白云石颗粒大小不一。

3 风暴岩沉积构造特征

锡矿山组风暴作用的沉积构造主要包括冲刷面 和渠筑型构造、丘状交错层理和洼状交错层、块状层 理和递变层理、平行层理等。

3.1 底面构造

底面构造是识别风暴沉积的重要标志。研究区 内常见的风暴岩底面构造有冲刷面和渠铸型构造。 冲刷面呈波状起伏,并受后期成岩压溶形成缝合面, 冲刷面截切下伏岩层,冲刷面之上为异地钙质砾屑。 沿冲刷面渠铸型构造发育。渠铸型构造是风暴强烈 的气流摩擦海水形成强大的定向水流或涡流在海底 冲蚀或旋切沉积物形成刨蚀坑或渠,渠内充填粗碎屑 沉积形成渠铸型。这些刨蚀坑或渠在岩层断面上表 现为口袋状,故通常称之为口袋构造。区内的这些渠 铸型宽度 50~60mm 深度 18~20mm左右,口袋壁 直立或陡倾,口袋内充填物以钙质砾屑为主。上述特

?1994-2014 China Academic Journal Electronic Publishing House: All Fights reserved. http://www.cnkl.net

3.2 丘状、洼状交错层理和平行层理

丘状、洼状交错层理是风暴浪作用形成的典型沉 积构造。Hams认为^[20],是由于风暴浪的波动作用 将海底物质扫起,并堆积在丘洼起伏的风暴冲刷面上 形成的,反映了深部风暴浪的活动性。其主要特征 为.①各层组有一低角度的、侵蚀的下部底面:②紧接 底面上的纹层平行于下部底面:③纹层在横向上可以 有序的增厚,纹层倾角有规律地向上减小:④纹层倾 角散乱。Dot等认为^[21],这是特大波浪作用的产物。 浪高数十米,波长数百米的风暴浪波及海底沉物可以 形成纹层平缓, 丘状起伏或洼状下凹的交错层理, 即 丘状、洼状交错层理。锡矿山组的丘状、洼状交错层 理见于砾屑灰岩上部的砂屑灰岩中,主要特点是各纹 层向丘的脊部发散增厚而向两端变薄收敛,纹层平 缓,纹层倾角一般<10°。丘状、洼状交错层理均为简 单式类型,简单式由单个层系组成单个丘状体,单个 丘状体长 30~90 cm 高 2~6 cm

3.3 递变层理和块状层理

锡矿山组的递变层理和块状层理主要见于风暴 岩下部的渠铸型砾屑灰岩中。一般认为粗尾递变层 理是浊流作用形成的,在风暴触发的浊流作用中也常 常发育粗尾递变层理。当递变层理不发育时,常常形 成块状层理。递变层理和块状层理砾屑灰岩一般厚 约 40~60 cm 自下而上由砾屑一粗粒砂屑渐变为中 粒砂屑。块状层理砾屑灰岩无序排列,见砾屑直立排 列。递变层理和块状层理底部为渠铸型,反映为风暴 涡流或风暴重力流作用形成。

3.4 竹叶状砾屑的放射状组构

多向水流组构是由风暴涡流形成,是风暴沉积特 有的沉积组构。本区的多向水流构造主要有放射状、 菊花状、倒"小"字状构造,见于锡矿山组的风暴层中 (图 3)。放射状、菊花状、倒"小"字状构造由竹叶状 砾屑排列而成。放射状、菊花状、倒"小"字状构造反 映水流具有旋转、向上的力,一般认为,只有风暴涡流 才能提供这种水动力,因此,通常认为这是风暴作用 唯一的、典型的识别标志。

3.5 风暴期后构造

主要表现为风暴过后细粒悬浮物快速沉积形成 的均质层理。同时风暴停息后生物在刚沉积的灰泥 上觅食、栖息、扰动,形成块状灰岩。

除此之外,缝合线构造在研究区锡矿山组中广泛 发育,是成岩作用过程中由压溶作用形成的一种裂缝 构造99比区域的缝合线是沿着风暴岩底端冲刷面后 期改造。

4 风暴沉积序列

风暴沉积序列是在风暴沉积作用过程中,由于风 暴事件作用的方式不同形成的沉积单元的规律组合。 一次风暴事件的水动力条件变化,塑造了各阶段对应 的沉积序列和沉积特征。湖南桂阳莲塘石龙的锡矿 山组风暴沉积层序包括 4种岩相类型: A 具块状层 理的"竹叶状"砾屑灰岩(底部为冲刷侵蚀面或冲刷 渠) B.具递变层理的砾屑灰岩, C.具丘状、洼状交错 层理的砂屑灰岩, D.具均质或水平层理的泥状灰岩。 它们组成以下 4种典型的风暴沉积序列:

序列 1 由块状层理的"竹叶状"砾屑灰岩组成, 其厚度为 40 m,底部为冲刷侵蚀面或冲刷渠。"竹 叶状"砾屑成分多为泥晶灰岩,夹有少量的含鲕粒的 砾屑。砾屑形态多呈椭圆形,长条形,棱角状,以长条 形为主。砾屑最大为 9.5 m×4.5 m,以 20~3.0 m为主;分选性差,磨圆度中等。"竹叶状"砾屑呈 放射状、倒"小"子状排列,向上"竹叶状"砾屑含量较 少,砾屑的长轴与层面斜交或近于平行。顶部为另一 次风暴事件的侵蚀面。该序列由沉积单元 A.D组 成,代表风暴涡流作用和风暴过后悬浮灰泥质形成的 沉积序列(图 4-(1))。该沉积序列为风暴影响正常 浪基面之上的潮下带的近源风暴沉积。

序列 2 该序列厚为 70 cm 包括 A.C.D三个沉 积单元 (图 4-(2)): A为具块状层理的"竹叶状"砾屑 灰岩 (底部为冲刷侵蚀面或冲刷渠); C为丘状和洼 状交错层理的砂屑灰岩; D为具均质或水平层理泥状 灰岩。具块状层理的"竹叶状"砾屑灰岩厚度为 35 m 其砾石一般为 2~5 cm×1~2.5 cm 砾石大多平 行层面排列,局部见放射状、倒"小"子状排列。具丘 状、洼状交错层理的砂屑灰岩厚度为 20 cm 简单式 丘状、洼状交错层理发育。具均质或水平层理泥状灰 岩厚度为 15 cm 其内常见生物扰动构造。代表风暴 流作用一风暴浪作用一风暴过后的快速悬浮沉积和 缓慢悬浮沉积 (沉积背景)。该沉积序列反映其为风 暴浪基面和正常浪基面之间的内陆棚风暴流沉积。

序列 3 该沉积序列厚度为 110 m 由沉积单元 B.C、D段组成(图 4-(3))。B为具有递变层理的砾 屑灰岩(由下向上颗粒由粗变细),底部具冲刷侵蚀 面或冲刷渠;C为丘状交错层理(推测看到的是丘状 交错层理的纵切面);D为具均质或水平层理的泥状 灰岩。上述序列的各单元紧密共生,组成了鲍马序



(1) A-D序列; (2) A-C-D序列;
 (3) B-C-D序列; (4) B-D序列
 Fig 4 Storm depositional sequences of X ikuangshan

Fig 4 Solin deposition as sequences of A storanger and Formation in Shilong Liantang Guiyang

1) A-D sedimentary sequence; (2) A-C-D sedimentary sequence; (3) B-C-D sedimentary sequence; (4) B-D sedimentary sequence

列,代表风暴浪及面之上的受风暴影响外陆棚的风暴 浊流沉积。

序列 4 此序列由沉积单元 B、D组成,该沉积 序列厚度为 90 cm。B为具有递变层理的砾屑灰岩 (由下向上颗粒由粗变细),其厚度为 60 cm,D为块 状、泥状灰岩,其厚度 30 cm (图 4-(4))。代表风暴浊 流一风暴悬浮沉积,其为不完整的鲍马序列,反映风 暴浪基面之下的外陆棚的风暴浊流作用衰减过程中。 及风暴过后快速悬浮沉积形成的沉积序列。

研究区内发育多期风暴沉积序列,多数风暴序列 不完整。根据风暴序列发育特征,可以总结出 3种理 想的风暴岩沉积序列:A-C-D序列、B-C-D序列 和 B-D序列。其中 A-C-D序列下部 A段代表风 暴涡流沉积,C段代表风暴浪沉积,D段代表风暴过 后的快速悬浮沉积,该序列为风暴浪及面之上的风暴 涡流-风暴浪-风暴后沉积序列。B-C-D序列与 A-C-D序列差别在于底部为风暴浊流沉积,该序 列代表风暴浪及面之上的风暴浊流一风暴浪-风暴 后沉积序列。B-D序列则代表风暴浪基面之下的风 暴浊流-风暴后沉积序列。

5 风暴岩古地理、古气候意义

现代风暴主要形成于赤道附近 5°~20°的东风带、热带海区,影响范围可达纬度 30°~35°。华南南部地区泥盆纪一直没有发现风暴岩沉积,过去给人的印象是,华南南部不处于低纬度的风暴作用带,或者处于风暴作用带,但由于古板块、古地理、古洋流的因素导致华南南部不发育风暴作用。

关于华南泥盆纪的古纬度,在上世纪 80~90年 代进行过古地磁研究。其中叶素娟^[19]古地磁分析认 为桂林南边村泥盆系顶部古纬度为 +4°左右。而卢 德揆^[19]研究的广西武鸣的古地磁指示的古纬度为 19°~27°。限于当时古地磁研究的精度问题,这些数 据的可靠性存在疑问。白志强^[20]古地磁研究认为 早一中泥盆世之交,广西那艺古纬度为北纬 0°36′,泥 盆纪一石炭纪之交,贵州睦化地区古纬度为北纬 4°10′12″。因此认为华南南部在早一中泥盆世位于古 赤道附近,泥盆纪时期华南板块向北缓慢移动,移动 速率为 0. 22~0 26 cm/a

湖南桂阳莲塘地区泥盆系锡矿山组中发育有典型的风暴沉积,该风暴沉积反映上泥盆纪时期湖南桂阳一带位于赤道附近低纬度(5°~20°)的风暴作用带,其沉积环境为陆棚浅海一开放潮下带一局限潮下沉积环境。这里气候温暖,水体清洁,盐度正常,生物丰富,广泛发育碳酸盐沉积。在赤道附近的风暴作用下,形成了典型的风暴沉积。对湖南桂阳莲塘地区泥盆系锡矿山组风暴沉积的深入研究,不仅对确定华南板块的古纬度,分析华南板块的向北漂移提供更仔细、更可靠的参考数据,而且对华南板块泥盆纪的古气候、古地理恢复都具有重要意义;//www.cnki.net

参考文献 (References)

- Kelling G. Mullin P. R. Graded linestones and linestone quartzite couplets possible storm-sediments from the Pleistocene of Massachusetts[J]. Petrology 1975 38 971-984
- 2 Aigner T. Schill-tempestite in Oberen Muschlkalk (Trias SWdeutschland) [J]. Neues Jahrbuch Geologic und Palaeontologic Abhandlungen 1979, 157; 326-343
- 3 刘宝珺,张继庆,许效松.四川兴文四龙下二叠统碳酸盐风暴岩 [J].地质学报,1986 60(1):55-67[Liu Baojua Zhang Jiqing Xu Xiaosong On the calcareous tempestites in the lower Permian of Silong Xingwen Sichuan[J]. Geologica Sinica 1986 60(1):55-67]
- 4 孟祥化,乔秀夫、葛铭. 华北古浅海碳酸盐风暴沉积和丁家滩相序 模式[J]. 沉积学报, 1986, 4(2): 1-22[Meng Xianghua Qiao Xiu ufu GeMing et al Study on ancient shallow sea carbonate stom de posits (tempestite) in North China and Dingjiatan model of facies se quences J. Acta Sedimentologica Sinica, 1986, 4(2): 1-22]
- 5 乔秀夫,邢裕盛,高林志,等. 皖北震旦系张渠组风暴沉积一向上 变浅的碳酸盐沉积序列[J].地质学报,1989.63(4):297-309[Qiao Xiufu Xing Yusheng Gao Linzhi et al Stom deposits of the Sinian Zhongqu Formation northern Anhui an upward-shallowing carbonate sequence(J]. Acta Geologica Sinica 1989 3(4):297-309]
- 6 杜远生,韩欣. 滇中中元古代昆阳群因民组碎屑风暴岩及其意义 [J. 沉积学报, 2000 18(2), 259-262[Du Yuansheng Han Xin Clastic tempestile and its significance in Yinmin Formation Kunyang Group of Mesoproterozoic in central Yuman province[J]. Acta Sedimentologica Sinica 2000 18(2), 259-262]
- 7 安桐林. 蓟县雾迷山组碳酸盐岩原地型风暴沉积特征及成因探讨 [J. 沉积学报, 1993 11(4): 30-36[An Tonglin The features and genetic discussion of carbonate autochthonous tempestite in Wumishan Formation in the Jixian[J]. Acta Sedimentologica Sinica 1993 11 (4): 30-36]
- 8 袁静.山东惠民凹陷古近系风暴沉积特征及沉积模式[J.沉积学报,2006 24(1): 43-49[Yush Jing The sedimentary characteristics and models of paleogene tempestites in Huimin Sag Shandong Province [J. Acta Sedimentologica Sinica 2006 24(1): 43-49]
- 9 孟庆任,胡健民,李文厚.豫西前寒武纪汝阳群和洛峪群中风暴沉积[J.地质科学,1995 30(3): 240-246 [Meng Qingren, Hu Jianmin, LiW enhou Stom-influenced sedimentation within the precambrian Ruyang Group and Luoyu Group western Henan[J]. Chirese Journal of Geology (Scientia Geologica Sinica), 1995 30(3): 240-246]
- 10 邵龙义. 湘中下石炭统风暴岩的研究 [J]. 地质科学, 1993 28 (4): 34-44, 107-108 [Shao Longyi Study on tempestites of Lower Carboniferous in Central Huran, South China, J. Chinese Journal of Geobgy 1993 28(4): 34-44, 107-108]
- 11 方国庆,刘德良. 塔里木盆地西北缘中奥陶统其浪组风暴岩中遗

迹化石及其环境意义[J]. 沉积学报, 2000 18(1): 68-72 [Fang Guoqing Liu Deliang Palecenvironmental significance of trace fossils in tempestile of Qilang Fm (Middle Ordovician) of northwestern Tarin Basin in China[J]. Acta Sedimentologica Sinica 2000 18(1): 68-72]

- 12 郭成贤,朱忠德,靳涛,等.湘西北杨家坪寒武纪事件沉积[J.石油与天然气地质 1999 20(1): 39-45 [Guo Chengxian Zhu Zhongde, Jin Tao et al Event sediments of Cambrian in Yangjiaping Northwestern Hunan [J. Oil and Gas Geology 1999, 20(1): 39-45]
- 13 杨明慧. 桂北巴马马平组远源钙屑风暴岩的发现[J]. 地层学杂志, 1999 23(1), 38-41[Yang Minghui Discovery of the late Carboniferous distal calcareous tempestile in Bama Area Northern Guangxi[J]. Journal of Stratigraphy 1999 23(1), 38-41]
- 14 张哲, 杜远生, 舒雪松, 等. 鄂东南地区早三叠世风暴沉积序列及 其环境意义[J]. 地质科技情报, 2006 25 (2): 29-34 [Zhang Zhe Du Yuansheng Shu X uesong et al. Sedimentary successions of tempestile and their environment significance of the Early Triassic in the southeastern Hubei Province[J]. Geological Science and Technology Information 2006 25 (2): 29-34]
- 15 吕洪波,夏邦栋,涂涛.苏南五通组风暴沉积与三肖波[J].石油 与天然气地质,1992,13(3),51-59,126 [Lv Hongbo Xia Bangcbng Tu Tao Stom deposits and tri-ridgemarks of Wutong Formation in Southern Jiangsu[J]. Oill and Gas Geology 1992, 13(3):51-59+126]
- 16 杜远生,周道华,龚淑云,等.甘肃靖远景泰泥盆系湖相风暴岩及 其古地理意义[J. 矿物岩石, 2001 21(3): 69-73 [Du Yuansheng, Zhou Dachua Gong Shuyun, et al Tempestite and its palaeogeography significance of Devonian in Jingyuan and Jingtai Counties Gansu Province[J. Journal of Mineral and Petrology 2001 21(3): 69-73]
- 17 马永生,仲力.风暴沉积、风暴岩的研究现状[J].地质科技情报, 1990 9(3): 9-14[Ma Yongsheng Zhong Li Recent development of study on stom deposition and tempestiles[J]. Geological Science and Technology Information 1990 9(3): 9-14]
- 18 Dott R H Hr Bourgeois J Hummocky stratification, significance of its variable bedding sequences (J. Geological Society of American Bulletia, 1982, 93(8); 663-680
- 19 钟铿, 吴诒 殷保安, 等. 广西的泥盆纪[M]. 武汉: 中国地质大学 出版社, 1992 295-298[Zhong Keng Wu Yi Yin Bacen et al Devonian of Guangxi[M]. Wuhan, China University of Geosciences Press 1992 295-298]
- 20 白志强. 泥盆纪华南板块古地理的位置及其漂移[J.北京大学学报(自然科学版), 1998 34(6): 807-812 [Bai Zhiqiang The paleogeographical position and drifting of the southern China Plate in Devonian[J]. Acta Scientiarum Naturalium Universitatis Pekinesis 1998 34(6): 807-812]

The Upper Devonian Tem pestites from Liantang, Guiyang, Southeastern Hunan Province and Its Palaeogeographic and Palaeoclimatic Significance

ZHANG Zhe DU Yuan-sheng MAO Zhi-chao LIRui YUAN Xiao-jie

(China University of Geosciences Wuhan Key Laboratory of Biogeology and Environment Geology of Education Ministry of China Wuhan 430074)

A bstracts The Upper Devonian Xikuangshan Formation in Shibng Liantang Guiyang county southeastern Hunan Province consists of linestones dobmites dobmitized linestones and line dolon ites of platform facies in which typical tempestites develop The criteria of storm deposits conclude bottom gutter casts radial fabric of "womkak" calclrudite hurmocky or swaley cross bedding parallel bedding massive bedding and graded bedding The tempestites consist of 4 types of lithofacies A - "womkalk" calclrudite with massive bedding and bottom gutter casts B - "womkalk" calclrudite with graded bedding C -calcarenite with hurmocky or swaley cross-bedding and parallel bedding D - mudistone with homogeneous or horizontal bedding These lithofacies constitute 4 types of depositional succession. A D succession B C D succession and B D succession The storm deposits indicate that southeastern Hunan locate in platform to shelf of bw latitude zone $(5^{\circ} ~ 20^{\circ})$ in the Late Devonian The discovery of the storm deposits has important significance for the interpretation of the palæoclinate of Devonian K ev words Hunan Province Devonian tempestites palæogeography palæoclinate