文章编号:1000-0550(2012)06-0999-11

鲁西隆起区晚中生代地层碎屑石榴石分析 及物源区构造演化示踪[®]

卜香萍1 石永红2 李 忠3

(1. 安徽省地球物理地球化学勘查技术院 合肥 230022; 2. 合肥工业大学资环学院 合肥 230009;3. 中国科学院地质与地球物理研究所岩石圈演化国家重点实验室 北京 100029)

摘 要 以鲁西淄博、临朐、平邑、蒙阴盆地为重点研究区,通过盆地中生界砂岩中碎屑石榴石的成分分析,探讨鲁西 隆起及周边地区中生代构造演化历史。研究表明,鲁西盆地砂岩中石榴石成分在早中侏罗世和中晚侏罗世期间出现 变化,暗示着物源的转变,早中侏罗世时期主要物源是鲁西隆起,中晚侏罗世时期转变为胶东地区和鲁西隆起。侏罗 纪时期石榴石的物源转变显示,苏鲁苏鲁造山带可能在中晚侏罗世时期已经抬升至地表。白垩纪鲁西盆地物源主要 为胶东地区,鲁西隆起的物源贡献较小,但是青山组中段和王氏组中段物源略有波动。白垩纪鲁西盆地石榴石物源显 示,控制鲁西盆地沉积的主要是苏鲁造山带,古地理格架显示东高西低的特征,盆地物源的波动暗示鲁西隆起可能在 早白垩世中晚期和晚白垩世中期经历过抬升。

关键词 鲁西隆起 构造演化 石榴石 物源

第一作者简介 卜香萍 女 1981 年出生 硕士 助理工程师 构造地质学 通信作者 石永红 E-mail: yonghongshi3110@ sohu. com 中图分类号 P512.2 文献标识码 A

华北东部中生代构造体制的重大转折事件一直 为人们所关^[1~7]。鲁西隆起作为华北板块东部的最 重要的组成单元 对其详细的地质学研究将是透视华 北东部中生代构造转折事件的重要场所。目前,对于 鲁西隆起的研究多集中在构造、岩石地球化学和年代 学方面^[8~14],进而探讨该地区中生代的演化历史。 由于研究的角度和方法差异 人们对于鲁西地块中生 代的构造阶段划分及其成因认识并不统一。翟明国 等[15,16] 对此曾做过系统论述,并提出中生代构造转 折事件起始于晚侏罗世,结束于早白垩世晚期,并认 为这种构造体制的转折是陆内构造运动的结果 是中 国陆块(华南—华北—蒙古)与西部特提斯洋闭合、 北部西伯利与中国陆块的碰撞,以及东部的古太平洋 闭合共同作用下形成的; 李三忠等^[17] 从构造角度则 划分了5个构造阶段,强调这种构造转折是由于太平 洋板块持续俯冲的结果;张锡明等[12]则依据沉积— 岩浆—构造演化序列认为鲁西地块经历了6个构造 事件,并认为其是受大别一苏鲁碰撞造山和太平洋板 块俯冲所致: 王先美等^[13]则根据构造地质学和年代 学的研究倾向于将鲁西隆起晚中生代划分 3 期构造

阶段。李临华^[18]则从盆地沉积角度分析认为鲁西地 块中生代的构造活动发生于中一晚侏罗世、早白垩世 早期和早白垩世晚期。

本文期望通过对鲁西隆起区中生代盆地中的碎 屑石榴石的高分辨率分析研究,从沉积学角度客观地 再现鲁西地块中生代构造演化过程,进而探讨鲁西隆 起晚中生代构造转折机制。

1 地质背景

鲁西地区主要是指山东省潍坊一临沂一线以西 的地区,东以郯庐(郯城一庐江)断裂为界(图1);西 以聊考(聊城一兰考)断裂为界;北以齐广(齐河一广 饶)断裂为界^[9]。鲁西地区中部主要为鲁西隆起基 岩出露区,其外围则多为断陷盆地。鲁西中生代断陷 盆地主要形成于侏罗一白垩纪,出露地层较为齐全 (表1)。侏罗系主要有坊子组和三台组,坊子组由一 套灰色长石砂岩、粉砂岩及炭质页岩组成,三台组为 砖红色、杂色砂岩夹砾岩。白垩纪时期主要发育蒙阴 组、青山组、王氏组,蒙阴组为灰绿色砂岩夹页岩,青 山组是一套中基性火山熔岩、火山碎屑岩,青山组又

①国家重点研究发展规划(973)(编号:2009CB825008)资助。 收稿日期:2011-07-16;收修改稿日期:2012-05-07



图1 鲁西盆地及周边地区地质简图

Fig. 1 Geological sketch map of Luxi Basin

表1 鲁西盆地中生代地层及样品层位简表

Table 1 Mesozoic strata and sampling horizons of Luxi basin

地质时代			** 8		化口	十番些姓	同	+* 🗆	
代	纪	世	11/25		105	土安石性	厚庋/m	17 DD	
中生代	白垩纪	晩	王氏组	F	$K_2 w^3$	灰、灰紫色砾岩、砂岩及紫红色砂纸泥岩和泥岩 ,下粗上细韵 律发育	132 ~ 272		
				中	$K_2 w^2$	砖红色细砂岩、泥质粉砂岩、及灰绿色粉砂纸泥岩为主 ,可见 棕红色泥岩	200 ~ 961	SD070-1 \SD074-2	
				ጉ	$K_2 w^1$	灰紫、紫灰色砾岩、砂砾岩、粗砂岩,夹紫红色、砖红色泥质粉 砂岩	198 ~ 336	SD080-1 \SD080-2	
		早	青山组	F	$K_1 q^3$	安山岩、玄武安山质集块角砾岩、角砾凝灰岩 ,偶见少量熔 岩。	60 ~ 500		
				中	$K_1 q^2$	灰色、灰绿色中粗粒、中细粒长石砂岩、粉砂岩,夹玻屑凝灰 岩、安山岩		SD016-4 \SD025-2	
				下	$K_1 q^1$	安山岩、粗安岩、玄武岩、玄武安山岩、安山质集块角砾岩、凝 灰岩等,可见紫红色砂砾岩夹层	42 ~800	SD020-1、 SD020-3、SD021-2	
			蒙阴组		$K_1 m$	灰绿色、紫红色中粗粒岩屑长石砂岩、砂砾岩,凝灰质砂岩及 含凝灰质岩屑砂岩	370	SD003-1 \SD026-2	
	侏罗纪	晚	三台组		J_3s	紫红色、灰绿色砂岩为主,底部夹有浅紫色、黄绿色砂砾岩	200 ~ 600	SD092-1,SD089-1	
		早	坊子组		$J_{1+2}f$	灰绿色砂岩、页岩,间有黄绿色砂岩、页岩及砾岩层,见有煤 层或碳质页岩	177	SD090-1 \SD085-1	

分为下段、中段、上段,王氏组为紫红色砂砾岩、砂岩 夹页岩,分为下段、中段、上段。

鲁西地区基底由新太古代泰山岩群、TTG 岩系和 古元古代花岗质岩石组成;其中泰山岩群主要由斜长 角闪岩和黑云变粒岩组成;花岗质岩体主要由片麻状 二长花岗岩、闪长岩—花岗闪长岩系列组成^[19]。位 于鲁西隆起东侧的胶东地区主体为苏鲁造山带,主要 由花岗片麻岩、榴辉岩、麻粒岩、负片麻岩、片岩以及 低级变质沉积岩系构成^[20 21]。

2 碎屑石榴石矿物学特征及精确成分 研究

本次分析样品取自鲁西隆起区的平邑、蒙阴、淄 博、临朐、沂水等断陷盆地(图1),共采集了110个样 品均为中生界砂岩,分离出砂岩中的石榴石,从中挑 选了15个样品进行电子探针分析。侏罗系坊子组和 三台组各2个样品,白垩纪蒙阴组2个样品,青山组 下段3个样品,青山组中段2个样品,王氏组下段、中 段各2个样品。青山组上段因火山岩较发育,未采集 到砂岩样品,王氏组上段出露地区很少^[22],故王氏组 上段样品也未采集(表1)。砂岩中碎屑石榴石的分 离与选取参照李任伟等^[36]的方法,通过淘洗、重液、 精淘分离和电磁分离挑选出碎屑石榴石,共获得了 600多粒石榴石的化学成分,代表性石榴石成分见表 2,每一层位中选取的石榴石总数均在50颗以上(表 3)。

2.1 碎屑石榴石矿物学分析

根据矿物学分析显示,鲁西隆起区断陷盆地中砂 岩所含的碎屑石榴石主要有两类:一种碎屑石榴石多 呈黄红色—浅粉色(图2a),颗粒粒径较大,多在0.2 ~0.5 mm之间,呈次棱角状;另一种石榴石多为淡黄 色—浅灰色(图2b),粒径相对较小,约0.1~0.3 mm,为棱角至次棱角状。总体而言,这两类石榴石表 面均较为粗糙,凹凸较为显著,颗粒的棱角分明,暗示

海区	IV I				њт			шΠ		TL-II									
际区		LA-1			JD-1			<u>1D-П</u>			JD	-111		TL-II					
层位	$J_{1+2}f$	J ₃ s	K_1m	K_1m	$K_2 w^2$	K_1q^1	K_1q^1	$K_2 w^1$	$K_2 w^2$	$J_{1+2}f$	J ₃ s	K_1m	$K_2 w^2 = J_{1+2} f$		K_1q^2	$K_2 w^1$			
样品	SD086-1	SD089-1	SD003-1	SD026-2	SD070-1	SD021-2	SD021-2	SD080-1	SD074-2	SD086-1	SD092-1	SD012-1	SD074-2	SD090-1	SD016-1	SD080-2			
SiO_2	36.93	37.23	36.72	38.25	38.37	37.65	37.94	37.60	38.62	35.94	37.74	38.08	37.95	39.33	37.85	37.12			
TiO ₂	0.11	0.04	0.03	0.03	0.30	0.32	0.34	0.00	0.05	0.08	0.06	0.00	0.10	0.01	0.03	0.01			
Al_2O_3	20.65	20.99	21.13	21.10	21.37	20.79	21.65	21.78	21.38	20.76	21.28	21.67	21.42	22.33	21.41	20.33			
Cr_2O_3	0.02	0.03	0.09	0.01	0.00	0.01	0.00	0.01	0.06	0.06	0.05	0.02	0.02	0.05	0.09	0.00			
FeO	28.18	35.08	35.53	29.51	24.27	27.43	31.54	34.09	27.20	33.66	32.18	31.89	31.15	27.18	30.64	29.46			
MnO	8.46	1.28	1.41	1.64	1.30	1.93	0.68	1.34	1.76	4.07	0.37	1.96	0.55	0.19	0.32	1.03			
MgO	1.67	4.06	3.57	3.06	3.76	3.20	5.78	4.59	6.36	2.29	6.91	5.61	7.49	9.84	7.36	4.03			
CaO	3.34	0.86	1.53	7.12	10.49	7.74	2.69	1.10	5.50	1.69	0.83	1.27	0.99	1.33	1.87	6.46			
Na ₂ O	0.04	0.06	0.00	0.01	0.06	0.04	0.03	0.02	0.04	0.00	0.01	0.01	0.01	0.08	0.01	0.02			
Total	99.39	99.64	100.00	100.73	99.91	99.10	100.66	100.54	100.97	98.53	99.42	100.51	99.68	100.32	99.57	98.44			
TSi	3.01	2.99	2.95	3.02	3.01	3.01	2.97	2.98	2.98	2.96	2.98	3.00	2.98	3.00	2.97	2.98			
TAl	0.00	0.01	0.05	0.00	0.00	0.00	0.03	0.02	0.02	0.05	0.02	0.00	0.02	0.00	0.03	0.02			
AlVI	1.98	1.98	1.95	1.96	1.97	1.96	1.97	2.01	1.93	1.97	1.96	2.00	1.95	2.01	1.95	1.91			
Fe^{3} +	0.00	0.03	0.08	0.00	0.00	0.00	0.03	0.01	0.08	0.06	0.05	0.00	0.05	0.00	0.07	0.10			
Ti	0.01	0.00	0.00	0.00	0.02	0.02	0.02	0.00	0.00	0.01	0.00	0.00	0.01	0.00	0.00	0.00			
Cr	0.00	0.00	0.01	0.00	0.00	0.00	0.00	0.00	0.00	0.00	0.00	0.00	0.00	0.00	0.01	0.00			
Fe^{2} +	1.92	2.33	2.30	1.95	1.59	1.83	2.04	2.25	1.68	2.25	2.08	2.10	1.99	1.74	1.94	1.88			
Mg	0.20	0.49	0.43	0.36	0.44	0.38	0.68	0.54	0.73	0.28	0.81	0.66	0.88	1.12	0.86	0.48			
Mn	0.58	0.09	0.10	0.11	0.09	0.13	0.05	0.09	0.12	0.28	0.02	0.13	0.04	0.01	0.02	0.07			
Ca	0.29	0.07	0.13	0.60	0.88	0.66	0.23	0.09	0.46	0.15	0.07	0.11	0.08	0.11	0.16	0.56			
Na	0.01	0.01	0.00	0.00	0.01	0.01	0.01	0.00	0.01	0.00	0.00	0.00	0.00	0.01	0.00	0.00			

表 2 鲁西盆地代表性石榴石成分 Table 2 Composition of representative garnet in Luxi basin

LX-I 鲁西泰山群变质岩石榴石单元; LX-II 鲁西平邑矽卡岩石榴石单元, LX-III 鲁西蒙阴金伯利岩石榴石单元, TL-I 郯庐断裂带沂水地区基性变质岩石榴石单元, TL-II 郯庐断裂带沂水紫苏花岗岩中石榴石; TL-III 郯庐断裂带沂水泥质变质岩石榴石, JD-I 胶东榴辉岩中石榴石; JD-II 胶东麻粒岩中石榴石; JD-III 胶东床粒岩中石榴石; JD-III 胶东片麻岩中石榴石

					Tał	ole 3	The content of all provenance in Luxi basin															
	++ 🗆	总颗	₫ LX-I		LX-II		LX-III		TL-I		TL− <u>I</u> I		TL-III		JD-I		JD-II		JD–∭		w_w	
地层	作中西	粒数	颗数	2 含量	颗数	含量	颗数	含量	颗数	含量	颗数	女 含量	颗数	女 含量	颗数	女 含量	颗数	女 含量	颗数	2 含量	颗数	女 含量
王氏组 中段	SD070-1	53	11	20.8%	0	0%	0	0%	0	0%	7	13.2%	17	32.1%	4	7.5%	9	17.0%	10	18.9%	12	22.6%
	SD074-2	61	10	16.4%	0	0%	0	0%	0	0%	9	14.8%	14	23.0%	10	16.4%	15	24.6%	5	8.2%	12	19.7%
下段	SD080-2	40	2	5.0%	0	0%	0	0%	0	0%	9	22.5%	13	32.5%	4	10.0%	7	17.5%	4	10.0%	14	35.0%
	SD080-1	28	2	7.1%	0	0%	0	0%	0	0%	4	14.3%	4	14.3%	0	0.0%	3	10.7%	0	0.0%	19	67.9%
青山组 上段	缺 失																					
中段	SD016-1	44	5	11.4%	0	0%	0	0%	0	0%	17	38.6%	17	38.6%	1	2.3%	6	13.6%	0	0.0%	15	34.1%
	SD025-2	25	14	56.0%	0	0%	0	0%	0	0%	1	4.0%	1	4.0%	0	0.0%	5	20.0%	0	0.0%	5	20.0%
下段	SD020-3	16	1	6.3%	0	0%	0	0%	0	0%	4	25.0%	6	37.5%	1	6.3%	3	18.8%	2	12.5%	5	31.3%
	SD020-1	13	1	7.7%	0	0%	0	0%	0	0%	0	0.0%	1	7.7%	4	30.8%	1	7.7%	1	7.7%	5	38.5%
	SD021-2	26	1	3.8%	0	0%	0	0%	0	0%	2	7.7%	4	15.4%	11	42.3%	5	19.2%	2	7.7%	5	19.2%
蒙阴组	SD003-1	24	7	29.2%	0	0%	0	0%	0	0%	4	16.7%	12	50.0%	2	8.3%	2	8.3%	8	33.3%	1	4.2%
	SD026-2	60	19	31.7%	0	0%	0	0%	0	0%	4	6.7%	16	26.7%	4	6.7%	11	18.3%	12	20.0%	10	16.7%
三台组	SD092-1	37	20	54.1%	0	0%	0	0%	0	0%	9	24.3%	16	43.2%	0	0.0%	0	0.0%	7	18.9%	1	2.7%
	SD089-1	85	37	43.5%	0	0%	0	0%	0	0%	12	14.1%	29	34.1%	0	0.0%	7	8.2%	17	20.0%	12	14.1%
坊子组	SD090-1	10	5	50.0%	0	0%	0	0%	0	0%	1	10.0%	4	40.0%	0	0.0%	0	0.0%	3	30.0%	1	10.0%
	SD086-1	85	70	82.4%	0	0%	0	0%	0	0%	4	4.7%	11	12.9%	0	0.0%	0	0.0%	7	8.2%	4	4.7%

表3 鲁西盆地各物源含量

LX-I 鲁西泰山群变质岩石榴石单元;LX-II 鲁西平邑矽卡岩石榴石单元,LX-II 鲁西蒙阴金伯利岩石榴石单元,TL-I 郯庐断裂带沂水地区基性变质岩石榴石单元,TL-II 郯庐断裂带沂水紫苏花岗岩中石榴石;TL-II 郯庐断裂带沂水泥质变质岩石榴石,JD-I 胶东榴辉岩中石榴石;JD-II 胶东麻粒岩中石榴石;JD-II 胶东片麻岩中石榴石



图 2 典型石榴石镜下照片(单偏光) a.黄红色—浅粉色石榴石; b.淡黄色—浅灰色石榴石 Fig. 2 Microscopic picture of representative garnet 暗示了近源堆积特征。对比前人在鲁西地区和胶东 地区的石榴石矿物学研究看^[23~26],前者石榴石多与 鲁西地区的石榴石类似,后者则与胶东地区石榴石矿 物特征相近。而根据统计分析结果分析,黄红色—浅 粉色石榴石在侏罗系坊子组中含量最多,在三台组中 这两种石榴石含量大致相等,至白垩纪时,则淡黄 色—浅灰色含量占据主导地位。

2.2 碎屑石榴石精确成分确定

碎屑石榴石的成分分析由由中国科学院地质与 地球物理研究所电子探针分析室完成,探针仪型号为 CAMECA SX51,加速电压和电流分别为 15 kV 和 20 nA,代表性分析数据见表 2。为确保石榴石分析数据 的客观性和统计性,本次研究对各时代地层选取了 2 个以上的碎屑砂岩样品,每个层位分析的石榴石颗粒 数在 50 个以上。为了进行物源分析和对比,前人收 集了鲁西及胶东地区的石榴石成分,并建立了可供对 比的源区标尺^[27]。按照物源区产出位置,划分出鲁 西石榴石单元、郯庐石榴石单元和胶东石榴石单元。 根据岩性的差异,各单元分别划分出三个亚单元。根 据鲁西断陷盆地中砂岩的石榴石成分分析与源区对 比可以看出(图 3 表 3):

(1) 早一中侏罗世期坊子组: 共采 SD090-1 和 SD086-1 两个样品(图 3a 表 3)。总颗粒数为 95 粒, SD090-1 和 SD086-1 分别为 10 颗与 85 颗,其中落入 LX-I 区域为 50% ~ 82.4%(平均 66.2%);没有石 榴石落入 LX-II 和 LX-III内。落入 JD-I 区域的石榴 石为 0 颗;位于 JD-II 区域的也为 0 颗;落入 JD-II 区 域的则为 8.2% ~ 30%(平均 19.1%)。落入 TL-I 区域的石榴石为 0 颗;位于 TL-II 区域的为 4.7% ~ 10%(平均 7.4%);TL-III 区域则为 TL-II 和 JD-III 区 域的总和 約 12.9% ~ 40%(约 26.5%)。落入外围 石榴石的颗粒约 4.7% ~ 10%(平均 7.4%)。

(2)中一晚侏罗世期三台组: 共采 SD092-1 和 SD089-1 两个样品(图 3b,表 3)。总颗粒数为 122 粒 SD092-1 和 SD089-1 分别为 37 与 85 颗,其中落入 LX-I 区域为 43.5% ~54.1%(平均 48.8%);没有 石榴石落入 LX-II 和 LX-III内。落入 JD-I 区域的石 榴石为 0 颗;位于 JD-II 区域为 0% ~8.2%(平均 4.1%);落入 JD-III 区域的则为 19% ~20%(平均 19.5%)。落入 TL-I 区域的石榴石为 0 颗;位于 TL-II 区域的为 14.1% ~24.3%(平均 19.2%);TL-III 区 域则为 TL-II 和 JD-III 区域的总和,约 34.1% ~ 43.2%(约 38.7%)。落入外围石榴石的颗粒约 2.7%~14.1%(平均8.4%)。

(3) 白垩纪早期蒙阴组: 共采 SD003-1 和 SD026-2 两个样品(图 3c 表 3)。总颗粒数为 84 粒 ,SD003-1 和 SD026-2 分别为 24 颗和 60 颗 ,其中落入 LX-I 区域为 29.2% ~31.7%(平均 30.5%); 没有石榴石 落入 LX-II 和 LX-III 内。落入 JD-I 区域的石榴石为 6.7% ~8.3%(平均 7.5%); 位于 JD-II 区域的为 8.3% ~18.3%(平均 13.3%); 落入 JD-II 区域的为 8.3% ~18.3%(平均 26.7%)。落入 TL-I 区域的 石榴石为 0 颗; 位于 TL-II 区域的为 6.7% ~16.7%(平均 11.7%); TL-III 区域则为 TL-II 和 JD-III 区域的 总和 约 26.7% ~50%(约 38.3%)。落入外围石榴 石的颗粒约 4.2% ~16.7%(平均 10.4%)。

(4) 白垩纪早期青山组下段: 共采了 SD020-1、 SD020-3、SD021-2 三个样品(图 3d ,表 3)。总颗粒数 为 55 粒,样品 SD020-1、SD020-3、SD021-2 颗粒数分 别为 13、16、26,其中落入 LX-I 区域为 3.8% ~ 7.7%(平均 5.9%);没有石榴石落入 LX-II 和 LX-III 内。落入 JD-I 区域的石榴石为 6.3% ~42.3%(平 均 26.4%);位于 JD-II 区域的为 7.7% ~19.2%(平 均 15.2%);落入 JD-II 区域的为 7.7% ~19.2%(平 均 9.3%)。落入 TL-I 区域的石榴石为 0 颗;位 于 TL-II 区域的为 0% ~25%(平均 10.9%);TL-III 区域则为 TL-II 和 JD-III 区域的总和,约 7.7% ~ 37.5%(约 20.2%)。落入外围石榴石的颗粒约 19.2% ~38.5%(平均 29.6%)。

(5) 白垩纪早中期青山组中段: 共采 SD016-1 和 SD025-2 两样品(图 3e,表 3)。总颗粒数为 69 粒, SD016-1 和 SD025-2 分别为 44、25 颗,其中落入 LX-I 区域为 11.4% ~56%(平均 33.7%);没有石榴石 落入 LX-II 和 LX-III内。落入 JD-I 区域的石榴石为 0~2.3%(平均1.1%);位于 JD-II 区域的石榴石为 0~20%(平均16.8%);落入 JD-II 区域的为 13.6% ~20%(平均 16.8%);落入 JD-III 区域的则为 0 颗。 TL-III 区域则为 TL-II 和 JD-III 区域的总和,约 4% ~ 38.6%(约 21.3%)。落入 TL-I 区域的石榴石为 0 颗;位于 TL-II 区域的为 4% ~38.6%(平均21.5%); 落入外 围石榴石的颗粒约 20% ~ 34.1%(平均 27%)。

(6) 白垩纪早中期王氏组下段: 共采 SD080-1 和 SD080-2 两样品(图 3f 表 3)。总颗粒数为 68 粒,共 采 SD080-1 和 SD080-2 分别为 40、28 颗,其中落入 LX-I 区域为 5% ~7.1%(平均 6.1%); 没有石榴石 落入 LX-II 和 LX-III内。落入 JD-I 区域的石榴石为



0~10%(平均5%);位于 JD-II 区域的为10.7%~ 17.5%(平均14.1%);落入 JD-II 区域的则为0%~ 10%(平均5%)。落入 TL-I 区域的石榴石为0颗; 位于 TL-II 区域的为14.3%~22.5%(平均18.4%); TL-III 区域则为 TL-II 和 JD-III 区域的总和約14.3% ~32.5%(约23.4%)。落入外围石榴石的颗粒约 35%~67.9%(平均51.4%)。

(7) 白垩纪早中期王氏组中段: 共采 SD070-1 和 SD074-2 两个样品(图 3g,表 3)。总颗粒数为 114 粒 SD070-1 和 SD074-2 分别为 53、61 颗,其中落入 LX-I 区域为 13.2% ~14.8%(平均 14%);没有石 榴石落入 LX-II 和 LX-III内。落入 JD-I 区域的石榴 石为 7.5% ~16.4%(平均 12%);位于 JD-II 区域的 为 17% ~24.6%(平均 20.8%);落入 JD-III 区域的 为 17% ~24.6%(平均 20.8%);落入 JD-III 区域的 则为 8.2% ~18.9%(平均 13.5%)。落入 TL-I 区 域的石榴石为 0 颗;位于 TL-II 区域的为 4.7% ~ 10%(平均 7.4%);TL-III 区域则为 TL-II 和 JD-III 区 域的总和 約 23% ~32.1%(约 27.5%)。落入外围 石榴石的颗粒约 19.7% ~22.6%(平均 21.2%)。

3 高分辨率石榴石分析及对鲁西隆起 构造演化的启示

目前,石榴石成分示踪物源的方法在国内外沉积 学研究中已逐渐广泛应用,并获得了较好的效 果^[27~38]。由于石榴石比较稳定,在风化、搬运、沉积 和成岩作用过程中不容易发生变化,且各时代地层中 均有大量产出。加之石榴石成分具有显著的专属性, 即不同源区的石榴石成分差异显著。因此,无论是统 计性,时代的连续性,还是沉积物源准确判别方面,从 沉积学角度都能连续地、客观地反演盆山耦合过程。

从图 3a 可以看出,在下一中侏罗统坊子组砂岩 中,碎屑石榴石主要来自鲁西地区,两个样品(SD86-1和 SD090-1)的石榴石平均含量为 66.2%,而胶东 地区的石榴石含量仅为 26.5%,矿物学研究也显示 黄红色—浅粉色石榴石(鲁西地区)占据大多数。相 反,在中—上侏罗统的三台组砂岩中(图 3b),碎屑石 榴石含量发生显著变化,样品 SD089-1和 SD092-1的 石榴石分别来自鲁西地区和胶东地区,两者含量相 近,鲁西为 48.8%,胶东为 42.8%。这意味着在早— 中侏罗世和中—晚侏罗世之间,物源源区发生了明显 改变,由鲁西地区逐渐转为胶东地区。从地质背景上 分析,胶东地区属于大别—苏鲁碰撞造山带的最东 端,进而暗示了苏鲁碰撞造山带于中—晚侏罗世已抬 升至地表并开始遭受剥蚀、搬运和沉积。根据沉积地 层的产出时代和碎屑锆石的初步分析^[39]、李双应 等^[40]、Li等^[41]和 Wang等^[42]在大别碰撞造山带北缘 的合肥盆地中的中一上侏罗统的毛坦厂组和凤凰台 组中确证了榴辉岩的存在,这表明该造山带已在中一 晚侏罗世折返并抬升至地表,这一结果与此次确定的 苏鲁造山带抬升时间是一直的。

在整个白垩纪期间 碎屑石榴石的含量变化主体 表现为来自胶东地区。从图 3c 至图 3g 可以看出,来 自胶东地区的碎屑石榴石含量在 39.5% ~61.9%, 鲁西地区的碎屑石榴石含量在 5.9% ~ 33.7%。这 表明苏鲁造山带在白垩纪期间是鲁西断陷盆地的主 要物源区 整个构造格局受该造山带的制约和控制, 古地理构造特征显示东高西低的形态。然而 我们注 意到在下白垩统下段蒙阴组(图 3c)、下白垩统中— 上部青山组中段(图 3e)和上白垩统上部王氏组中段 (图 3g) 来自鲁西地区的碎屑石榴石含量相对而言 较高 分别为 30.5%、33.7% 和 18.6%。对于这些变 化或异动 我们认为可能与环太平洋板块持续北西向 的俯冲和造山后的沉积延续效应相关。就下白垩统 下部蒙阴组而言 来自鲁西地区的碎屑石榴石含量相 对最高 这可能是由于苏鲁造山带初时抬升至地表, 并没有完全控制鲁西断陷盆地的沉积,致使鲁西地区 物源还有一定量的沉积所致。直至早白垩世早一中 期的青山组下段,来自鲁西地区的碎屑石榴石含量锐 减至 5.9% 此时 苏鲁造山带完全控制了盆山构造 格局。

至早白垩世中一晚期,来自鲁西地区的碎屑石榴 石含量则开始增高,达到33.7%。根据翟明国等¹⁵⁻¹⁶ 的论述,这一时期为中国东部区域性的伸展变形高峰 期(130 Ma),从而使鲁西地块活动,导致鲁西物源增 多。这一过程可能与太平洋板块的北西向的俯冲相 关^[17],直至晚白垩世早期构造活动转入平静期。在 晚白垩世晚期王氏组中段,鲁西地区的碎屑石榴石含 量有一次增高,达到18.6%,这暗示了鲁西又经历了 一次的构造活动的叠加。李三忠等^[17]认为在白垩纪 晚期,随着太平洋板块北北西向的挤压增强,郯庐断 裂再次出现左旋走滑作用,致使鲁西地块挤压隆起。 若如此,来自鲁西地区的物源将肯定增多。

然而 纵观整个白垩纪期间 ,鲁西地区的物源尽 管有局部时段增多现象 ,但总体而言 ,胶东地块即苏 鲁造山带的物源始终占据主导位置 ,古地理格架显示 东高西低的特征。当然 ,依据碎屑石榴石含量的变化

探讨源区的性质也有一些不确定的因素。在图 3 中 可以看出,有许多石榴石落入未知区域,且含量变化 较大 由 7.4% 至 51.4% 对于这部分石榴石的归属, 目前并没有很好的资料加以限定。造成这一不确定 的原因,我们认为可能有两种:一是现阶段的背景资 料不丰富或前人还没有发现这一源区:二是探针分析 的误差导致成分分析的不确定性。根据分析 这两种 因素可能都存在。例如,李忠等^[46]在新生代沉积地 层中确定了蓝闪石存在 而区域地质背景并没有蓝闪 石的源区确证。而根据石榴石的矿物学特征可以看 出(图2) 石榴石表面较为粗糙,有凹凸不平现象,从 而造成探针分析的一些误差。但是 从石榴石的成分 演化来看,位于外围的石榴石多在虚线以内(图3), 整个成分趋势演变是与胶东地区的石榴石相关的。 换言之 这部分石榴石可能是胶东地区的。设若如 此 胶东的物质含量应当进一步较大。而变化最明显 的应当是早白垩世的青山组和晚白垩世的王氏组 胶 东的物源分别增至为 94.1%、66.3%、93.9% 和 81.4%。相反,早一中侏罗世坊子组、中一晚侏罗世三 台组和早白垩世蒙阴组的胶东物质含量变化并未有 较大影响。基于对外围区域碎屑石榴石的认识,我们 可以认为鲁西地区的碎屑石榴石含量并未受到任何 影响,总体变化规律不变。

结合前人对中国东部构造演化的认识^[46~49],根 据本次研究结果,我们认为鲁西地区的重要转折事件 发生于中一晚侏罗世时期,此时苏鲁造山带已折返抬 升至地表,并形成东高西低的地形,直至白垩纪末古 地理构造格架没有任何改变,即苏鲁造山带的构造控 制着鲁西地区的构造格局。尽管,在白垩纪有两次鲁 西抬升的表现,但从碎屑石榴石含量变化来看,这两 次抬升规模非常小,可能是受到环太平洋板块北西向 的俯冲影响所致。

4 结论

早中侏罗世时期 给鲁西盆地提供物源的主要是 鲁西隆起。中晚侏罗世时期,物源发生了明显变化, 由鲁西地区逐渐转变为胶东地区。早白垩世时期,苏 鲁造山带控制了鲁西断陷盆地的沉积,为鲁西盆地提 供了大量的物源,鲁西隆起提供的物源占的比例较 小,且变化不大,只在早白垩世中期和晚白垩世晚期 有小幅的增加。

从盆地物源的变化折射出源区的构造演化历程。 侏罗纪时期鲁西盆地物源变化暗示着苏鲁造山带中 晚侏罗世时期已经抬升至地表。侏罗纪时期,受早白 至世中国东部区域性伸展变形和晚白垩世郯庐断裂 左旋走滑影响,鲁西盆地物源出现小幅变动,鲁西隆 起可能在早白垩世中晚期和晚白垩世中期经历过 抬升。

参考文献(References)

- Fan W M, Menzies M A. Destruction of aged lower lithosphere and accretion of asthenosphere mantle beneath Eastern China [J]. Geotectonic Metallogeny, 1992, 16: 171-179
- 2 Menzies M A , Fan W M , Zhang M. Palaeozoic and Cenozoic lithoprobes and the loss of > 120 km of Archean lithospere , Sino-Korean craton , China [M] // Prichard H M , Alabaster T , Harris N B W , et al , eds. Magmatic processes and plate tectonics. London: The Geological Society , 1993 , 76: 71-81
- 3 胡受溪,赵乙英,胡志宏.中国东部中新生代活动大陆边缘构造-岩浆作用演化和发展[J].岩石学报,1994,10(4): 370-381 [Hu Shouxi, Zhao Yiying, Hu Zhihong, et al. Evolution and development of tectonics and magmatism at the active continental margin of the east China during Mesozoic and Cenozoic [J]. Acta Petrologica Sinica, 1994,10(4): 370-381]
- 4 池际尚,路风香. 华北地台金伯利岩及古生代岩石圈地幔特征 [M]. 北京:科学出版社,1996: 33-52 [Chi Jishang, Lu Fengxiang. Kimberlite from North China Craton and Lithosphere Mantle [M]. Beijing: Science Press, 1996: 33-52]
- 5 任纪舜,牛宝贵,和政军.中国东部的构造格局和动力演化[J]. 地学研究,1997,(29/30): 43-55 [Ren Jishun, Niu Baogui, He Zhengjun. Tectonic frame and geodynamic evolution of eastern China [J]. Geological Research, 1997,(29/30): 43-55]
- 6 邵济安,牟保磊,张履桥. 华北东部中生代构造格局转换过程中 的深部作用及浅部响应[J]. 地质论评,2000,46(1): 32-39[Shao Jian, Mu Baolei, Zhang Lüqiao. Deep geological process and its shallow response during Mesozoic transfer of tectonic frameworks in eastern north China[J]. Geological Review, 2000,46(1): 32-39]
- 7 马宗晋,王国权.中国东部现今岩石圈结构的板条构造分区[J]. 高校地质学报,1999,5(1):7-16[Ma Zongjin, Wang Guoquan. Strip-shaped tectonic division of contemporary lithospheric structure of eastern China[J]. Geological Journal of China Universities,1999,5 (1):716]
- 8 燕守勋,王桂梁,邵震杰,等.鲁西地壳隆升的伸展构造模式[J]. 地质学报,1996,70(1):1-11 [Yan Shouxun, Wang Guiliang, Shao Zhenjie, *et al.* Extensional tectonic model of crustal evaluation in western Shandong[J]. Acta Geologica Sinica, 1996,70(1):1-11]
- 9 金振奎,刘泽容,石占中. 鲁西地区断裂构造类型及其形成机制 [J].石油大学学报:自然科学版,1999,23(5):1-5[Jin Zhenkui, Liu Zerong, Shi Zhanzhong. Fault types and their formation in the Luxi Block[J]. Journal of the University of Petroleum, China, 1999,23 (5):1-5]
- 10 牛树银, 胡华斌, 毛景文, 等. 鲁西地区地质构造特征及其形成 机制[J]. 中国地质, 2004, 3(1): 34-39 [Niu Shuyin, Hu Huabin,

Mao Jingwen , *et al.* Structure in western Shangdong and its genetic mechanism[J]. Goelogy in China ,2004 ,3(1): 34-39]

- 11 牛树银,孙爱群,等. 鲁西幔枝构造及其控矿特征[J]. 地质学报,2009,83(5),628-642[Niu Shuyin,Sun Aiqun,et al. Mantle branch structure in Western Shandong and its ore-controlling characteristics[J]. Acta Geologica Sinica 2009,83(5),628-642]
- 12 张锡明,张岳桥,季玮.山东鲁西地块断裂构造分布型式与中生 代沉积—岩浆—构造演化序列[J].地质力学学报,2007,13 (2): 162-172[Zhang Ximing, Zhang Yueqiao, Ji Wei. Fault distribution patterns of the Luxi Block, Shandong, and Mesozoic sedimentary-magmatic structural evolution sequence [J]. Journal of Geomechanics,2007,13(2): 162-172]
- 13 王先美,钟大赉,王毅. 鲁西北西向断裂系晚中生代活动的几何 学、运动学及年代学研究[J]. 地质学报,2008,82(9): 1258-1275[Wang Xianmei, Zhong Dalai, Wang Yi. Geometry, kinematics and thermochronology study of the Late Mesozoic Movement of NW trending faults, Western Shandong[J]. Acta Geologica Sinica,2008, 82(9): 1258-1275]
- 14 李理,钟大费,时秀朋,等.鲁西地区晚中生代以来伸展构造及 其控矿作用[J].地质论评,2008,54(4):447-457[Li Li , Zhong Dalai, Shi Xiupeng, et al. Late Mesozoic extensional structure and its constrains on mineralization in Western Shandong[J]. Geological Review,2008,54(4):447-457]
- 15 翟明国,朱日祥,刘建明,等. 华北东部中生代构造体制转折的 关键时限[J]. 中国科学: D辑, 2003, 33(10): 913-920 [Zhai Mingguo, Zhu Rixiang, Liu Jianming, et al. Tree range of Mesozoic tectonic regime inversion in eastern North China Block [J]. Science in China: Series D, 2003, 33(10): 913-920]
- 16 翟明国,孟庆任,刘建明,等. 华北东部中生代构造体制转折峰 期的地质效应和形成动力学探讨[J]. 地学前缘,2004,11(3): 285-297 [Zhai Mingguo, Meng Qingren, Liu Jianming, et al. Geological features of Mesozoic tectonic regime inversion in Eastern North China and implication for geodynamics [J]. Earth Science Frontiers, 2004,11(3): 285-297]
- 17 李三忠,王金铎,刘建忠,等.鲁西地块中生代构造格局及其形成背景[J]. 地质学报,2005,79(4):487-497[Li Sanzhong, Wang Jinduo, Liu Jianzhong, et al. Mesozoic structure and its tectonic setting in the west Shandong Block [J]. Acta Geologica Sinica, 2005,79(4):487-497]
- 18 李临华.鲁西中新生代盆地充填系列及盆地类型[J].油气地质 与采收率,2009,16(3):50-55[Li Linhua. Mesozoic-Cenozoic sedimentary sequence and depositional basin types in the western Shandong [J]. Petroleum Geology and Recovery Efficiency, 2009,16 (3):50-55]
- 19 曹国权. 鲁西早前寒武纪地质[M]. 北京: 地质出版社, 1996: 127-138[Cao Guoquan. Early Precambrian Geology in the Western Shandong[M]. Beijing: Geological Publishing House, 1996: 127-138]
- 20 Cong B L. Ultrahigh-pressure metamorphic rocks in the Dabie-Sulu region of China [M]. Beijing: Science Press, 1996: 171-177
- 21 山东省地质矿产局.山东省区域地质志[M].北京:地质出版

社,1991: 106-251 [Bureau Geology and Mineral Resources of Shandong Province. Regional Geology of Shandong Province [M]. Beijing: Geological Publishing House,1991:106-251]

- 22 李守军,何文渊.山东省中生代地层划分与对比[J].高校地质 学报,1997,3(1): 87-93 [Li Shoujun, He Wenyuan. Sratigraphic division and correlation of the Mesozoic strata in Shandong [J]. Geological Journal of China University, 1997,3(1): 87-93]
- 23 沈其韩,沈昆,等.山东沂水杂岩的组成与地质演化[M].北京: 地质出版社,2000:1-58 [Shen Qihan, Shen Kun, et al. The Constitutuents and Crust Evolution of Yishui Complex, Shandong Province [M]. Beijing: Geological Publishing House,2000: 1-58]
- 24 徐惠芬,董一杰,施允亨.鲁西花岗岩-绿岩带[M].北京:地 质出版社,1992: 56-67 [Xu Huifen, Dong Yijie and Shi Yunheng. Granite-Greenstone Zone in the Western Shandong[M]. Beijing: Geological Publishing House, 1992: 56-67]
- 25 常裕林,郑小礼,王晖. 胶东西北部玲珑、郭家岭超单元花岗岩 成因探讨[J]. 地质找矿论丛,2006,21:91-96 [Chang Yulin, Zheng Xiaoli, Wang Hui. Probe into genesis of Linglong and Guojialing super-unit granites in western Jiaodong peninsular [J]. Contributions to Geology and Mineral Resources Research, 2006,21:91-96]
- 26 周喜文,魏春景,耿元生,等. 胶北栖霞地区泥质高压麻粒岩的 发现及其地质意义[J]. 科学通报,2004,49(14): 1424-1431 [Zhou Xiwen, Wei Chunjing, Geng Yuansheng, et al. Discovery and implications of the high-pressure pelitic granulites from the Jiaobei massif[J]. Chinese Science Bulletin,2004,49(14):1424-1431]
- 27 石永红,李忠,卜香萍,等. 博兴洼陷新生代砂岩碎屑石榴石的 物源示踪及对鲁西隆起的指示[J]. 沉积学报,2009,27(5): 967-975[Shi Yonghong,Li Zhong,Bu Xiangping,et al. Detrital garnets from Cenozoic sandstone across Boxiong Sag for provenance indicator and its implication for the Luxi uplift[J]. Acta Sedimentologica Sinica,2009,27(5): 967-975]
- 28 Morton A C. A new approach to provenance studies: electron microprobe analysis of detrital garnets from Middle Jurassic sandstones of the northern North Sea[J]. Sedimentology, 1985, 32: 553-566
- 29 Morton A C , Hallsworth C R , Chalton B. Garnet compositions in Scottish and Norwegian basement terrains: a framework for interpretation of North Sea sandstone provenance [J]. Marine and Petroleum Geology , 2004 , 21: 393-410
- 30 Morton A C , Whitham A G , Fanning C M. Provenance of Late Cretaceous to Paleocene submarine fan sandstones in the Norwegian Sea: Intergration of heavy mineral , mineral chemical and zircon age data [J]. Sedimentary Geology ,2005 ,182: 3-28
- 31 Lihou J C , Mange-Rajetzky M A. Provenance of the Sardona Flysch , eastern Swiss Alps: example of high resolution heavy mineral analysis applied to an ultrastable assemblage [J]. Sedimentary Geology ,1996 , 105: 141-157
- 32 Hallsworth C R , Chisholm J I. Stratigraphic evolution of provenance characteristics in Westphalian sandstones of the Yorkshire coalfield [J]. Proceedings of the Yorkshire Geological Society ,2000 ,53: 43– 72
- 33 Li R W , Li Z. Compositions of Jurassic detrital garnets in Hefei Basin

and its implication to provenance reconstruction and stratigraphic correlation [J]. Science in China , 2001 , 30(S1) : 91-98

- 34 Li R W , Sun S , Li Z , Jiang M S , et al. Contribution of high pressure and ultrahigh-pressure rocks to the Jurassic sedimentationin Hefei basin [J]. Acta Petrologica Sinica , 2002 , 18(4): 526-530
- 35 Takeuchi M. Message from the chemistry of clastic grains: provenance analysis based on chemical composition of detrital garnet and tectonic events in East Asia[J]. Memoirs of the Geological Society of Japan , 2000. 57: 183-194
- 36 李任伟,李忠,江茂生,等. 合肥盆地碎屑石榴石组成及其对源 区恢复和地层对比的意义[J]. 中国科学: D 辑,2000,30(增 刊): 91-98 [Li Renwei, Li Zhong and Jiang Maosheng, et al. Compositions of Jurassic detrital garnets in Hefei Basin and its implication to provenance reconstruction and stratigraphic correlation[J]. Science in China: Series D,2000 30 (Suppl.): 91-98]
- 37 李任伟, 孙枢, 李忠, 等. 高压一超高压岩石对合肥盆地侏罗系 沉积的贡献 [J]. 岩石学报, 2002, 18(4): 526-30 [Li Renwei, Sun Shu, Li Zhong, Jiang Maosheng, et al. Contribution of high-pressure and ultrahigh-pressure rocks to the Jurassic sedimentation in Hefei basin [J]. Acta Petrologica Sinica, 2002, 18 (4): 526-530]
- 38 李双建,石永红,王清晨.碎屑重矿物组成对南天山白垩纪—新 近纪剥蚀去顶过程的指示[J].地质学报,2006,80(2):217-225 [Li Shuangjian, Shi Yonghong, Wang Qingchen. Compositions of detrital heavy minerals and their implications for Cretaceous-Neogene erosion and unroofing process of south Tianshan [J]. Acta Geologica Sinica, 2006,80(2):217-225]
- 39 王道轩,刘因,李双应,等.大别超高压变质岩折返至地表的时间下限:大别山北麓晚侏罗世砾岩中发现榴辉岩砾石[J].科学通报,2001,46(14):216-220[Wang Daoxuan,Liu Yin,Li Shuan-gying, et al. Lower time limit on the UHPM rock exhumation: Discovery of eclogite pebbles in the late Jurassic conglomerates from the northern root of the Dabie Mountains, eastern China[J]. Chinese Science Bulletin,2001,46(14):216-220]
- 40 李双应,岳书仓,王道轩,等.大别山造山带超高压变质岩折返 隆升的地层学证据——毛坦厂榴辉岩砾石的启示[J].地质论 评,2002,48(4): 345-352 [Li Shuangying, Yue Shucang, Wang Daoxuan, *et al.* Stratigraphic evidence of the exhumation and uplift of ultrahigh-pressure metamorphic rocks in the Dabie orogenic belt: Enlightenment from Eclogite Gravels in the Maotanchang Formation [J]. Geological Review, 2002,48(4): 345-352]
- 41 Li Shuangying , Li Renwei , Yue Shucang , et al. Geochemistry of rare earth elements of Mesozoic-Cenozoic sandstones in the north margin of

the Dabie Mountains and adjacent areas: constraints to source rocks [J]. Journal of Rare Earths ,2004 ,22(4): 558-562

- 42 Wang Daoxuan , Liu Yin , Li Shuangying , et al. Lower time limit on the UHPM rock exhumation: Discovery of eclogite Debbles in the Late Jurassic conglomerates from the northern foot of the Dabie Mountains , eastern China [J]. Chinese Science Bulletin ,2002 ,47(3): 231-235
- 43 李忠, 许承武, 等. 济阳盆地南缘古近纪碎屑高压变质矿物的发现及其构造古地理含义 [J]. 岩石学报, 2009, 25(12): 3130–3140 [Li Zhong, Xu Chengwu, et al. Discovery of detrital high-pressure metamorphic minerals from Paleocene-Eocene strata in Jiyang basin, North China, and its implication for tectonic-paleographic setting [J]. Acta Petrologica Sinica, 25(12): 3130-3140]
- 44 吴智平,侯旭波,李伟. 华北东部地区中生代盆地格局及演化过 程探讨[J]. 大地构造与成矿,2007,31(4): 385-399 [Wu Zhiping. Hou Xubo and Li Wei. Discussion on Mesozoic basin patterns and evolution in the Eastern-north China Block [J]. Geotectonica et Metallogenia, 2007,31(4): 385-399]
- 45 段秋梁, 谭未一, 杨长春, 等. 华北东部晚中生代伸展构造作用 [J]. 地球物理学进展, 2007, 22(2): 403-410 [Duan Qiuliang, Tan Weiyi, Yang Changchun, *et al.* A review on the late Mesozoic extensional tectonics on the eastern North China Craton [J]. Progress in Geophysics, 2007, 22(2): 403-410]
- 46 林景仟,谭东娟,金烨.鲁西地区中生代火成活动的⁴⁰ Ar/³⁹ Ar 年龄[J].岩石矿物学杂志,1996,15(3):213-220 [Lin Jingqian, Tan Dongjuan, Jin Ye.⁴⁰ Ar/³⁹ Ar ages of Mesozoic igneous activities in western Shandong [J]. Acta Petrologica et Mineralogica,1996,15 (3):213-220]
- 47 王世进,张成基,杨恩秀,等.鲁西地区中生代侵入岩期次划分 [J].山东省国土资源,2009,25(2):18-24 [Wang Shijin, Zhang Chengji, Yang Enxiu, et al. Division of Mesozoic intrusive stages in Luxi Area[J]. Shangdong Land and Resources, 2009,25(2):18-24]
- 48 宋明春. 山东省大地构造单元组成、背景和演化[J]. 地质调查与研究,2008,31(3): 166-177 [Song Mingchun. The composing, setting and evolving of tectonic unit in Shandong Province [J]. Geological Survey and Research, 2008,31(3): 166-177]
- 49 彭兆蒙,彭仕宓. 华北东部侏罗-白垩纪盆地演化及其对构造运动的响应[J]. 西安石油大学学报:自然科学版,2009,24(5):7-13 [Peng Zhaomeng, Peng Shimi. Analysis of the migration direction of two different types of petroleum in composite overpressure hydrocarbon generation system in Niuzhuang Subsag[J]. Journal of Xián Shiyou University: Natural Science Edition, 2009,24(5):7-13]

Fragment Garnet Analysis and Tectonic Evolution of Its Provenance in Late Mesozoic Strata in the Luxi Uplift

BU Xiang-ping¹ SHI Yong-shong² LI Zhong³

(1. Anhui Institute of Geophysical and Geochemical Exploration, Hefei 230022;

2. College of Resources & Environmental Engineering , Hefei University of Technology , Hefei 230009;

3. State Key Laboratory of Lithospheric Evolution , Institute of Geology and Geophysics , Chinese Academy of Sciences , Beijing 100029)

Abstract: This paper takes Zibo, Linqu, Pingyi, Mengyin basin as the key study area. Through composition analysis of fragment garnet in Mesozoic sandstone, we try to discuss the tectonic evolution history of West Shandong uplift and the surroundings in Mesozoic. Research shows that garnet composition of Luxi basin changed from Early Mesozoic Jurassic to Mid-late Mesozoic Jurassic implying that the provenace of Luxi basin shifting. The provenance mainly comed from West Shandong uplift in Early-Mid Jurassic period. Then the provenance turn to Jiaodong region and West Shandong uplift in Mid-late Mesozoic Jurassic period, but the mainly provenance was Jiaodong region. The changes of provenance of garnet in Jurassic Period showed that Sulu Orogen belt was probably uplifted to the earth's surface in Mid-late Jurassic. In Cretaceous period the mainly provenance of Luxi basin was Jiaodong area and Luxi uplift had little contribution in provenance supply, but the provenance supply of Luxi uplift shifted in mid-Qingshan Formation and mid-Wangshi Formation. In Cretaceous, Sulu Orogen belt controlled the sediment of Luxi Basin. Paleogeography framework indicates that the terrain of Shangdong is higher in the east and lower in the west. The shifts of garnet provenance in Cretaceous showed that West Shandong uplift was probably uplifted in Mid-Late period in Early Cretaceous and mid-Jate period in Late Cretaceous.

Key words: West Shandong uplift; tectonic evolution; garnet; provenance