

# 塔中北坡奥陶系碳酸盐岩碳氧同位素特征

肖春晖<sup>1)</sup>, 孟万斌<sup>1,2)</sup>, 冯明石<sup>1,2)</sup>, 侯典吉<sup>3)</sup>, 孙茹<sup>1)</sup>

1) 成都理工大学沉积地质研究院, 成都, 610059;

2) 油气藏地质及开发工程国家重点实验室, 成都, 610059;

3) 成都理工大学地球科学学院, 成都, 610059

## 1 样品的采集与测试

本次样品采自塔里木盆地塔中北坡地区的古隆1井、古隆2井、古隆3井、顺南1井、顺南2井、顺南4井、顺南5井, 样品所在层位主要为一间房组( $O_{2yj}$ )和鹰山组( $O_{1-2y}$ ), 岩性主要为灰岩和白云岩。

将采集的样品研磨至200目, 然后进行稳定同位素分析。检测分析使用的仪器设备为MAT253, 依据SY/T 5238-2008有机物和碳酸盐碳、氧同位素分析方法, 样品被研磨至200目后, 在真空条件下采用Gasbench连续流磷酸法测定碳酸盐碳氧同位素。碳、氧同位素的 $\delta$ 值统一采用PDB标准表达, 且要求 $\delta^{13}\text{C}$ 的精度 $\leq 0.15\text{\textperthousand}$ ,  $\delta^{18}\text{O}$ 的精度 $\leq 0.20\text{\textperthousand}$ (吴俊等, 2013)。

## 2 讨论

Degens(1966)研究表明, 不同盐度中的碳酸盐稳定同位素值不同, 淡水碳酸盐岩的 $\delta^{13}\text{C}$ (PDB) $\text{\textperthousand}$ 为 $-5\text{\textperthousand} \sim -15\text{\textperthousand}$ ,  $\delta^{18}\text{O}$ (PDB) $\text{\textperthousand}$ 为 $-19.02\text{\textperthousand} \sim 4.39\text{\textperthousand}$ , 海相(咸水)碳酸盐岩 $\delta^{13}\text{C}$ 为 $-5\text{\textperthousand} \sim 5\text{\textperthousand}$ ,  $\delta^{18}\text{O}$ (PDB) $\text{\textperthousand}$ 为 $-4.39\text{\textperthousand} \sim -0.49\text{\textperthousand}$ 以上。

塔中北坡奥陶系白云岩样品 $\delta^{13}\text{C}$ 值都分布在 $0.24\text{\textperthousand} \sim -2.59\text{\textperthousand}$ , 平均值为 $-0.87\text{\textperthousand}$ ,  $\delta^{18}\text{O}$ 值分布在 $-6.44\text{\textperthousand} \sim -13.47\text{\textperthousand}$ , 平均值为 $-10.60\text{\textperthousand}$ ; 灰岩类 $\delta^{13}\text{C}$ 值都分布在 $-0.57\text{\textperthousand} \sim -2.96\text{\textperthousand}$ , 平均值为 $-1.90\text{\textperthousand}$ ,  $\delta^{18}\text{O}$ 值分布在 $-4.27\text{\textperthousand} \sim -14.00\text{\textperthousand}$ , 平均值为 $-7.19\text{\textperthousand}$ ,

该区样品碳氧同位素组成的分布范围较宽, 反映了塔中北坡碳酸盐岩的成因不只一种。

根据盐度指数(Z)计算公式(Keith,Weber,1964):

$$Z=2.048\times(\delta^{13}\text{C}+50)+0.498\times(\delta^{18}\text{O}+50)$$

当Z值大于120时为海相石灰岩,Z值小于120时为淡水石灰岩。由于古代碳酸盐岩形成后, 其碳同位素难以交换而使其 $\delta^{13}\text{C}$ 值较稳定(邵龙义等, 1999), 并且Z值主要取决于 $\delta^{13}\text{C}$ , 所以可以用Z值大致判断样品形成时的介质盐度变化,  $\delta^{13}\text{C}$ 和Z值越大, 反映其沉积介质盐度越高。统计可知, 塔中北坡灰岩类的盐度指数分布范围为114.3~124.0, 平均值为119.82。大部分样品的Z值在120以上, 说明奥陶系碳酸盐岩都是在较为稳定的海相环境中形成的(朱金富等, 2008), 个别样品Z值小于120, 说明其成岩与淡水作用有关, 由图1也可以看出, 白云岩主要为埋藏白云岩和深部混合水成因白云岩, 而灰岩受大气淡水作用影响较为强烈。

## 参 考 文 献 / References

- 吴俊, 汪远征, 高志前. 2013. 利用碳氧同位素识别碳酸盐岩层序界面. 科学技术与工程, 13(19): 5579~5584.
- 邵龙义, Jones T P. 1999. 桂中晚二叠世碳酸盐岩碳同位素的地层学意义. 沉积学报, 17(1): 84~88.
- 朱金富, 于炳松, 黄文辉等. 2008. 塔里木盆地塔中地区晚寒武世—奥陶世碳酸盐岩碳、氧同位素特征. 大庆石油地质与开发, 27(1): 40~42.

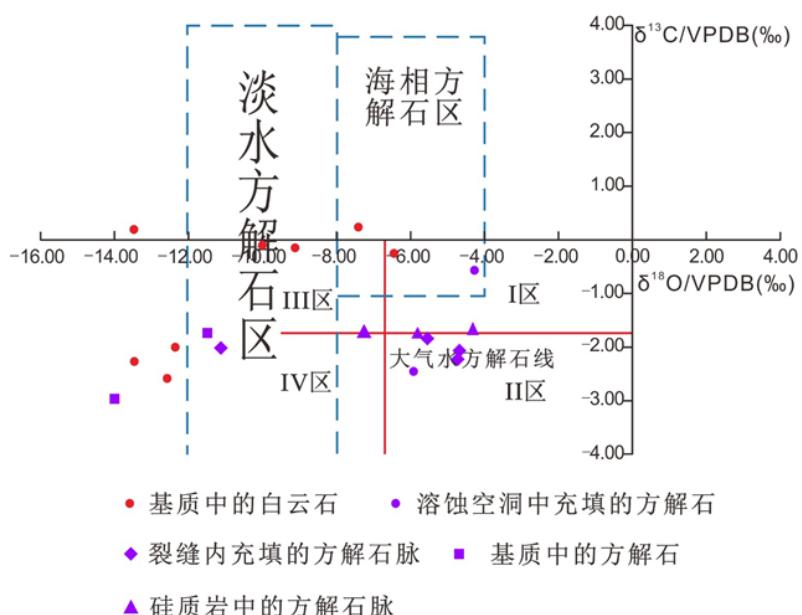


图 1 塔里木盆地塔中北坡地区碳酸盐岩 C、O 同位素分布图

大气水方解石线（据 K. C, Lohmann, 1980); 原生海相灰岩区（据黄思静, 1993); 淡水方解石区（据郑荣才, 1992); I 区为近地表蒸发海水成因白云岩、II 区为近地表混合水成因白云岩、III 区为埋藏白云岩、IV 区为深部混合水成因白云岩（据顾家裕, 2003）