文章编号: 1000-0550(2004) 04 0743-07

碳酸盐岩系 TSR 系统中铁的硫化物生成模拟实验研究

岳长涛 李术元 康乐 钟宁宁 (石油大学化工学院 重质油国家重点实验室 北京 102249)

摘 要 TSR 反应的发生可能是造成地质体中天然气耗竭的主要原因之一,其中金属硫化物的生成是 TSR 反应系统 中碳硫氧循环的重要连接体。对H₂S-F₆₂O₃反应体系进行了模拟实验研究,通过 X-射线衍射分析手段确定了反应 的途径,考察了反应的热力学和动力学特征,计算了反应过程的动力学参数,并初步探讨了反应机理。结果表明, 该反应在热力学上是可行的,能够自发进行,生成以 FeS₂为主的含铁多硫混合物,水介质的存在有利于反应的进行。 关键词 碳酸盐 TSR 系统 硫化物 模拟实验

第一作者简介 岳长涛 男 1978年出生 讲师 化学工程与技术 中图分类号 P593 文献标识码 A

碳酸盐岩地层中含有较多的膏盐沉积层,从化学 反应的角度看,干酪根降解生成的气态烃可以与硫酸 盐在一定的温度和压力下发生热化学还原反应 (Thermochemical Sulfate Reduction,简称TSR)反应生成 硫化氢,而硫化氢可以进一步与碱性金属氧化物(如 $Fe_{2}O_{3}$)发生化学反应而消耗硫化氢,生成金属硫化 物,即:H_2S + Fe_2O_3 FeS_x+ H_2O。这说明天然气的 保存与地下有机一无机作用有关,其中铁的硫化物在 碳、硫和氧的循环中,是很重要的连接体,这一研究领 域内所取得的新认识,对于指导碳酸盐岩天然气的勘 探开发工作具有重要的理论和实际意义。

国内外对TSR 系统中的 CH4 —CaSO4反应体系已 有一定的研究^[1~6],而对进一步的 H₂S —Fe₂O3反应体 系的研究目前尚未见报道。本文对 H₂S —Fe₂O3反应 体系在模拟实验的基础上,通过 X —射线衍射分析 技术对实验结果进行了分析验证,提出了反应发生 的途径,进行了热力学计算,在此基础上考察了反 应过程的动力学特征,求出了动力学参数,并对反应 机理进行了初步的探讨。

1 地质背景

碳酸盐岩中的石油和天然气储量分别占世界石 油和天然气储量的48%和28%。在国外,碳酸盐岩 烃源岩一般都是有机质丰度高的泥灰岩和泥晶灰岩。 在我国,碳酸盐岩沉积从中上元古代到三叠纪都大量 发育,分布面积达 3 × 10⁶ km²,约占陆上国土面积的 1/3,具有沉积厚度大、有机质丰度低和成熟度高等特 点,这些烃源岩在多数情况下被考虑作为气源岩。长 期以来,碳酸盐岩油气生成一直是人们争论的焦点问 题之一,有许多理论和实践方面的关键问题需要进一 步研究。

天然气死亡线的确定, 关系到有效烃源岩划分和 生烃灶范围的确定, 直接影响到对天然气资源量的估 计和勘探目的层深度下限的判断。根据干酪根热解 动力学和热模拟实验结果, 沉积有机质热降解生气潜 力枯竭时其镜质体反射率 *R*。值远大于 5.0%, 而实际 上在勘探实践中一般 *R*。> 3.5% 时就找不到工业规 模的气藏, 这说明工业气藏的死亡线不仅与有机质本 身的降解生气潜力有关, 还可能与地下深处有机一无 机相互作用有关。

由于碳酸盐岩地层中含有较多的硫酸盐岩沉积 层,在一定的温度和压力下,干酪根降解生成的气态 烃与硫酸盐接触发生反应,生成硫化氢,而硫化氢可 以进一步与碱性金属氧化物(如 Fe2O3)发生化学反应 而消耗掉硫化氢,生成金属硫化物,从而形成合理的 碳、硫和氧的循环圈。可见,从化学反应(TSR 反应) 的角度(即 CH4—CaSO4反应和 H2S—Fe2O3反应),研 究确定天然气保存死亡线具有特殊的意义。对于 CH4—CaSO4反应体系,国内外已进行了相应的研究, 而对 H2S—Fe2O3反应体系的研究是对前面工作的进

¹ 国家自然科学基金(批准号: 40172047)和国家重点基础研究规划项目(G1999043307)资助.

收稿日期: 2003-10-24; 收修改稿日期: 2004-02-13

一步的补充和完善。

2 实验部分

2.1 实验装置

实验装置主要由 100 ml 高压反应釜、气路和取 样分析系统组成。反应釜为大连第四仪表厂制造的 FDW -01 型高压釜, 硫化氢的纯度为 99.9%。考虑 到本反应的硫化氢可能会腐蚀反应器壁, 生成的残渣 和反应产物混合从而污染了反应产物, 因此将氧化铁 粉末放置到石英管中。硫化氢从气瓶中释放后由液 态变成常温下的气态, 气体压力为硫化氢在常温下的 饱和蒸汽压, 进入高压釜后和石英管内的氧化铁粉末 进行反应。

2.2 实验条件和分析方法

热模拟反应的温度分别取 25℃、50℃、70℃、 90℃、110℃、130℃、170℃、210℃、250℃,反应的初始 压力为硫化氢在常温下的饱和蒸汽压,随着温度的升 高,反应釜的压力不断增加,当温度为 250℃时,压力 约为 3 MPa。采用程序升温的方法,达到反应温度对 应的升温时间分别为 52h、48h、45h、42h、39h、36h、 30h、24h、18h。反应前和反应后分别用电子天平对固 体反应物和干燥后的生成物进行称量。

分析方法: 反应后的固体产物用 X-射线衍射等 分析技术测试其组成。X-射线衍射实验采用日本岛 津 SHIMADZU 型 X 射线衍射仪,实验条件: CuKa 辐 射,管压 40kV,管流 30mA,物相测定的扫描范围 20° ~ 100°,扫描速度 4°/min, FeS₂定量分析的扫描范围 32°~ 34/min,扫描速度 0. 5/min。定量分析中的纯 FeS₂系国家标准物质(GBW07627), Si 粉购自北京化 学试剂公司。

3 结果和讨论

3.1 定性实验验证

通过 X-射线衍射对 $H_2S - Fe_2O_3$ 反应体系固体产物的物相组成进行了分析,图 1 和图 2 是不同温度下固体产物的 X-射线衍射图。在这些谱图中,25 °C和50 °C时反应产物中物相比较复杂,含有 FeS₂、FeS₄、Fe₃O₄、Fe₂O₃、Fe₄S₅O₂₁、Fe₆S₈O₃₃等,70 °C和90 °C时产物中有 FeS₂、FeS₄Fe₃S₄等物相,110 °C~250 °C时产物中物相比较稳定,只有 FeS₂、FeS 两种。可见,在不同温度下都有 FeS₂的生成,与此同时,实验中发现有水的生成,这样从模拟实验的角度验证了 $H_{2}S - Fe_{2}O_{3}$









反应的发生,为热力学和动力学研究提供了基础。 3.2 热力学计算

研究自然界中的化学反应,需要考察其热力学可 行性,即确定化学反应进行的方向,本文对H₂S—Fe₂O₃ 反应体系的热力学问题进行了讨论。参与反应的反应 物为硫化氢和氧化铁,生成物以FeS₂为主,即:

 $4H_2S + Fe_2O_3 \rightarrow 2FeS_2 + 3H_2O + 2H^+ + 2e^-$ (1)

反应涉及到的热力学数据如表 1 所示。根据表 1 中给出的相关数据^[7],本文计算了在不同温度下, $H_2S - Fe_2O_3$ 反应体系的吉布斯(Gibbs)自由能的变化 情况,如表 2 所示。

由表 2 中的结果可以看出, 在不同温度下反应的 吉布斯自由能的变化均小于零, 说明该反应在热力学 上是可行的, 能够自发进行。温度对自由能的变化有 影响, 随着温度的升高, 反应的自由能 △*G* 的绝对值 减小, 从热力学的角度看, 升高温度不利于反应的进 行, 但从动力学的角度看, 温度升高, 反应速度加快, 反应时间缩短。

3.3 动力学计算

利用总包一级反应动力学模型处理恒速升温条 件下的实验数据,求得反应过程的动力学参数,所采 用的动力学模型见式(2)^[8]。 $\ln\left[\frac{-\ln(1-x)\beta}{T^2}\right] = \ln\frac{AR}{(E+2RT)} - \frac{E}{RT}$ (2)

式(2)中, x 为反应的转化率, β 为升温速率, T 为反应温度, E 为反应的活化能, A 为频率因子, R 为 气体常数, 其值为: R = 8.314 J·mol⁻¹·K⁻¹。

在式(2)中,以 $\ln\left[\frac{-\ln(1-x)\beta}{T^2}\right]$ 对 $\frac{1}{T}$ 进行线性 迭代回归,由回归所得的斜率及截距可以分别求出 活化能 *E* 及频率因子*A*。

对于 H₂S~ Fe₂O₃反应体系,由于主要考察 Fe₅² 的生成情况,即不同温度下产物中 Fe₅²的含量,因 此需要 Fe₅²含量的标准曲线,本文采用 XRD 物相分 析法对 Fe₅²进行定量分析。在标准曲线的确定中, 选择衍射角 20 在 32°~ 34°之间,纯 Fe₅²和 Si 粉混 合,Fe₅²的含量分别取 10%、20%、40%、60%、 80%,纵坐标为 32~ 34°之间峰的积分面积,所得到 的标准曲线为 y = 888. 39x,见图 3。H₂S—Fe₂O₃ 反应动力学的实验中,程序升温结束后,反应产物 中 Fe₅²含量测定方法和标准曲线确定方法相同,选 择 20 在 32°~ 34°之间,测量峰的积分面积,与图 3 对应得到不同温度下反应产物中 Fe₅²的含量,其结 果见图 4。同时,根据反应前后的重量差可得到反 应过程的增重率曲线,见图 5。

表1	H_2S-	-Fe₂O₃反应体系中各物种的热力学	数据
----	---------	--------------------	----

Table 1 The thermodynamic data of H₂S-Fe₂O₃ system

	生成焓 △H	自由能 △G	标准熵 S	比热容* C _p / J•mol ⁻ ¹ •K ⁻¹			
初中	/ kJ• mol ^{- 1}	$/kJ^{\bullet} mol^{-1}$	/ J• mol ^{- 1} • K ^{- 1}	a	$b \times 10^3$	c× 10 ⁻⁵	$d \times 10^{6}$
$H_2S(g)$	- 20.60	- 33.60	205.80	26.71	23.87	0	- 5.06
H ₂ O(l)	- 285.83	- 237.13	69.91	29.16	14.49	0	- 2.02
$Fe_2O_3(s)$	- 824.25	- 742.24	87.40	98. 28	77.82	- 14.85	0
$FeS_2(s)$	- 178.24	- 166.94	52.93	74. 76	5. 58	- 12.74	0

注: $C_p = a + bT + cT^{-2} + dT^2$, a, b, c, d 物质的特性常数。

表 2 $H_2S-Fe_2O_3$ 反应的吉布斯(Gibbs)自由能的变化数据









图 5 H₂S-Fe₂O₃反应过程的增重率随温度变化的曲线 Fig. 5 The weight variation vs. temperature for H₂S-Fe₂O₃system

从图 4和图 5 中可以看出, $H_2S - Fe_2O_3$ 反应体系 在低温的情况下即可发生反应, 而且两个图有相同的 变化趋势, 即随着温度的升高, 产物中 FeS₂的含量增 加, 反应前后的增重率也同时增加。图 4 中的 25 °C 时的 FeS₂含量高于 50 °C时的含量, 原因可能是由于 反应时间的选择, 因为低温时反应转化率较低, 时间 因素对反应的转化率影响较大, 而两个温度下的反应 时间差别不大。当温度高于 110 °C后, 反应转化率相 对较高, 但是 FeS₂含量和增重率变化不大, 说明此时 反应已趋于完全, Fe₂O₃已被完全转化, 而且在反应的 生成物中, 物相也比较稳定, 主要是 FeS₂和 FeS 两种 产物。针对以上情况, 选择 5 个温度点 25 °C 、50 °C、 70 °C、90 °C、110 °C, 分别进行 FeS₂的生成动力学和 Fe2 O₃的消失动力学计算。

利用式(2)进行 FeS₂的生成动力学和 Fe₂O₃的消 失动力学计算,以 $\ln \left[\frac{-\ln(1-x)\beta}{T^2} \right]$ 对 $\frac{1}{T}$ 进行线性迭 代回归,回归曲线见图 6 和图 7。

在图 6 FeS2的生成动力学计算中,线性回归系数

为 0. 9986, 由线性回归所得的斜率及截距可以分别 求出活化能 *E* 及频率因子*A*,其结果为 *E* = 26. 164 kJ/mol, *A* = 9. 7×10⁻²sec⁻¹。在图 7 Fe2O3的消失动 力学计算中,线性回归系数为 0. 9861, 由线性回归所 得的斜率及截距求出 *E* = 24. 389kJ/mol, *A* = 3. 48× 10^{-2} sec⁻¹。

Fe2O3消失的动力学参数描述了 H2S~ Fe2O3反应 体系中 Fe2O3和 H2S 反应生成铁的各种含硫化合物的 动力学特征,而 FeS2的生成动力学参数只是描述了 Fe2O3和 H2S 反应生成 FeS2一种化合物的动力学特 征。比较二者的结果发现, Fe2O3和 H2S 反应生成铁 的各种含硫化合物的活化能略低于生成 FeS2的活化 能,说明 Fe2O3和 H2S 反应生成 FeS2比生成其它含铁 多硫化合物难度大,这从动力学角度证明了 FeS2在铁 的各种含硫化合物中,是最稳定的存在形式之一。



图 6 H₂S-Fe₂O₃反应体系中 FeS₂的生成动力学回归曲线 Fig. 6 The linear regression line of FeS₂ formation for

H₂S-Fe₂O₃system

3.4 反应机理初探

黄铁矿是自然界中铁的矿物中最稳定的存在形 式之一,在碳、硫和氧的循环中,是很重要的连接体。 Richard 等人^[9~14]提出了自然界中黄铁矿形成的几种 机理,首先是几种化合物之间的连续氧化过程,FeS 氧化成 FeaS4,然后氧化成黄铁矿(FeS2),这样形成的 通常是一种特殊晶形的黄铁矿,而且在自然界中是不 常见的。其次是从 FeS 或者多硫化合物溶解得到的 铁离子直接沉淀形成黄铁矿,这个过程中存在复杂中 间体(比如 Fe(SH)S_x),与前一个过程相比,这个过程 可以在 25 °C和 15 天的时间内,产生 50% 的黄铁矿, 但是形成的黄铁矿是一种单晶体。第三种形式是通 过水溶性的硫化氢把固态的硫化亚铁氧化成黄铁矿. 在这个过程中,硫化氢是一种良好的电子接收体,因 此可以作为氧化剂,而自身被还原成氢气,反应发生 的温度在 25~125℃之间。前人提出的黄铁矿形成 的机理中,主要是以 FeS 直接转化或者 FeS 和H2S 反 应产生黄铁矿。本文的研究认为,在 TSR 系统中黄 铁矿的形成首先要有硫、铁来源,硫源是干酪根降解 生成的气态烃与硫酸盐在一定的温度和压力下发生 反应生成的硫化氢,铁源则是在沉积层中的氧化铁颗 粒,硫化氢与氧化铁反应生成黄铁矿,该反应在常温 的条件下即可发生。根据不同温度下模拟实验的分 析结果,可以假设反应发生的途径如下:



图 7 H₂S-Fe₂O₃反应体系中 Fe₂O₃的消失动力学回归曲线 Fig. 7 The linear regression line of Fe₂O₃ disappearance for H₂S-Fe₂O₃system

25 °C~ 50 °C:

$H_2S + Fe_2O_3 \xrightarrow{\rightarrow} FeS_2 + FeS + Fe_3S_4 + S$	
+ Fe_3O_4 + $Fe_4S_5O_{21}$ + $Fe_6S_8O_{33}$ + H_2O	(3)
50 °C~ 110 °C:	
$H_2S + Fe_2O_3 \rightarrow Fe_S_2 + Fe_S + Fe_3S_4 + H_2O$	(4)
110°C~ 250°C:	
$H_2S + Fe_2O_3 \rightarrow Fe_S_2 + Fe_S + H_2O$	(5)

可以推断, 25 °C~ 50 °C时生成的 FeeS4、S、FeeO4、 FeeSsO21、FeeSeO33 是 H2S — FeeO3 反应体系的中间产物, 而且此时尚有 FeeO3存在, 说明 FeeO3并未完全转化。随着温度升高到 50 °C~ 110 °C 时, S、Fee O4、 FeeS 5O21和 FeeSeO33等逐渐消失, FeeS4依然存在, 反应 的增重率依然增加(见图 5), 说明 FeeO3并没有完全 转化. 当温度超过 110 °C后, FeS2 的含量变化不大, 反 应增重率变化也不大, 说明此时 FeeO3已完全转化, 产 物的物相也比较稳定, 以 FeS2和 FeS 为主。

3.5 水介质的影响

考虑到地质条件下 TSR 反应系统多有水的存 在,有必要考察水介质对 $H_2S \rightarrow Fe_2O_3反应的影响。本$ $文对 <math>H_2S \rightarrow Fe_2O_3 \rightarrow H_2O$ 体系进行了初步研究,在高压 釜中放置水和氧化铁颗粒,通入硫化氢气体,在 50 \mathbb{C} 的条件下反应 1 小时。反应后产物的 XRD 谱图见图 8。

在图 8 的谱图中, 有 FeS₂ FeS₄ Fe₃O₄ S 等物相, 与没有水介质时的产物谱图相比, 物相并没有变得十 分复杂, 主要衍射峰的强度基本上相同。由于 H₂S 一 Fe₂O₃ —H₂O 体系的反应时间较短, 可以初步推断, 水 介质的存在将有利于 FeS₂ 的生成。关于 H₂S — Fe₂O₃ —H₂O 体系有待于进一步的研究。





4 结论

利用热模拟实验和 XRD 物相分析技术研究了 H2S—Fe2O3反应体系,表明硫化氢和氧化铁反应生成 以FeS2为主的混合物,混合物的组成随着温度的不同 而不同,温度超过 110℃后,物相比较稳定,主要是 FeS2和 FeS,同时有一定量的水生成。

H₂S—Fe₂O₃反应的吉布斯自由能小于零,说明 在热力学上是可行的,能够自发进行,升高温度对 反应不利。根据动力学模型计算出 FeS₂的生成活化 能为 26. 164kJ/mol, Fe₂O₃的消失活化能为24. 389kJ/ mol。

根据 H₂S —Fe₂O₃反应的模拟实验结果,该反应 属于低温反应,而且水介质的存在将有利于反应的进 行。由于反应温度较低,可以预见该反应在地质条 件下可以发生。

在TSR 系统中铁的多硫化物的形成要有硫、铁 来源, 硫源主要是干酪根降解生成的气态烃与硫酸盐 在一定温度压力下发生反应生成的硫化氢, 铁源则是 在沉积层中的氧化铁, 硫化氢与氧化铁在地质温度下 反应生成铁的多硫化物, 从而形成合理的碳、硫和氧 的循环圈。

参考文献(References)

- Machal H G. Bacterial and thermochemical sulfate reduction in diagenetic settings—old and new insights. Sedimentary Geology, 2001, 40: 143~ 175
- 2 Machel H G, Krouse H R and Sassen R. Products and distinguishing criteria of bacterial and thermochemical sulfate reduction. Applied Geochemistry, 1995, 10: 373~ 389
- 3 Worden R H and Smalley P C. H₂S-producing reactions in deep carbonate gas reservoirs: Khuff Formation, Abu Dhabi. Chemical Geology, 1996, 133: 157~ 171
- Heydari E. The role of burial diagenesis in hydrocarbon destruction and H₂ S accumulation, Upper Jurassic Smackover Formation, Black Creek Field, Mississippi. American Association Petroleum Geology Bulletin, 1997, 81: 26~45
- 5 沈 平,徐永昌,王晋江,等.天然气中硫化氢硫同位素组成及沉 积地球化学相. 沉积学报, 1997, (2): 216~219[Shen Ping, Xu Yongchang, Wang Jinjiang, et al. Sulphur Isotopic Compositions of Hydrogen Sulphides in Natural Gases and the Sedimentary Geochemical Facies. A cta Sedimento bgica Sinica, 1997, (2): 216~219]
- 6 杨家静,王一刚,王兰生,等.四川盆地东部长兴组一飞仙关组气 藏地球化学特征及气源探讨.沉积学报,2002,(2):349-352[Yang Jiajing, Wang Yigang, Wang Lansheng, et al. The Origin of Natural Gases and Geochemistry Characters of Changxing Reef and Feixianguan Oolitic Beach Gas Reservoirs in Eastern Sichuan Basin. Acta Sedimentologica Sinica, 2002, (2): 349-352]
- 7 梁英教,车荫昌主编. 无机物热力学数据手册. 沈阳:东北大学出版社,1993.150~151[Liarg Yingjiao and Che Yinchang. The Thermodynamic Data Handbook of Inorganic Compound. Shenyang: Northeast University Press. 1993.150~151]
- 8 李术元著. 化学动力学在盆地模拟生烃评价中的应用. 山东东营: 石油大学出版社,2000. 89~90[Li Shuyuan The Application of Chemical Kinetics to Estimate Hydrocarbon Evolution in the Basins. Dongying Shandong: Petroleum University Press, 2000. 89~90]
- 9 David Rickard. Kinetics of pyrite formation by the H₂S oxidation of iron (II) monosulfide in aqueous solutions between 25 and 125 C: The rate equation. Geochimica et Cosmochimica Acta, 1997, 61: 115~ 134.
- 10 David Rickard and George W. Luther III. Kinetics of pyrite formation by the H₂S oxidation of iron (II) monosulfide in aqueous solutions between 25 and 125 C: The mechanism. Geochimica et Cosmochimica Acta, 1997, 99761: 135~ 147
- 11 Cahill C L, Benning L G, Barnes H L and Parise J B. In situ time-re-

solved X ray diffraction of iron sulfides during hydrothermal pyrite growth. Chemical Geology, 2000, 167: 53~ 63

- 12 Wilkin R T and Barnes H L. Pyrite formation by reactions of iron monesulfides with dissolved inorganic and organic sulfur species. Geochimica et Cosmochimica A cta, 1991, 60: 4167~4179
- 13 Schoonen M A A and Barnes H L. Reactions forming pyrite and marcasite

from solution: I. Nucleation of ${\rm FeS}_2$ below 100 C. Geochimica et Cosmochimica A ta, 1991, 55: 1495~ 1504

14 Schoonen M A A and Barnes H L. Reactions forming pyrite and marcasite from solution. II. via FeS precursors below 100 C. Geochimica et Cosmochimica A da, 1991, 60: 115~ 134

The Formation of Ferric Sulfide in the TSR System for the Carbonate Rock

YUE Chang-tao LI Shu-yuan DING Kang-le ZHONG Ning-ning

(State Key Lab of Heavy Oil Processing, School of Chemical Engineering, University of Petroleum, Beijing 102249)

Abstract Organie inorganic reactions in the process TSR (Thermochemical Sulfate Reduction) are the main reasons to result in hydrocarbon disappearance. Metal sulfide formation is very important in geochemical cycle of G-S-O system. In this paper, thermal simulation experiments were carried out using autoclave at definite temperature and pressure. The properties of the products were characterized by X-ray diffraction method to investigate the reaction pathway. The thermodynamics and kinetics of H₂S-Fe₂O₃ systems were discussed. It is found that H₂S-Fe₂O₃ reaction can proceed spontaneously and increasing temperature is disfavored for H₂S-Fe₂O₃system. The products of H₂S-Fe₂O₃ systems were complex Fe-S materials and the primary compound is FeS₂. On the basis of the experimental data, the reaction mechanism was discussed tentatively. The study on the formation of ferric sulfide in the TSR system for the carbonate rock is a novel way to explain the organie inorganic reactions in deep environment. Further research on this subject is necessary in the future to understand more details of the TSR system and issue of hydrocarbon destruction in gas reservoirs.

Key words carbonate rock, TSR, H2S-Fe2O3 system, simulation experiment