文章编号:1000-582X(2011)04-088-07

# 数字岩心孔隙结构的分形表征及渗透率预测

赵 明<sup>1</sup>, 郁伯铭<sup>2</sup>

(1.长江大学物理科学与技术学院,湖北荆州 434023;2.华中科技大学物理学院,湖北武汉,430074)

摘 要:基于多孔介质孔隙结构的分形理论,对9种数字岩心样品的孔隙相和固体相结构进行 了分形表征。计算结果表明固体相的分形维数通常要大于孔隙相的分形维数,其分形标度区间的 宽度要小于孔隙相的标度区间宽度。这表明数字岩心是一种近似两相分形多孔介质。在此基础 上,对9种数字岩心样品的孔隙度、体积分数和渗透率进行了预测。预测结果表明数字岩心孔隙结 构的分形理论在描述介质的孔隙度和渗透率方面是有效的。而且在近似两相分形介质中,对固相 的分形描述似乎更加有效。当用分形理论对数字岩心样品的渗透率进行预测时,其准确地确定最 大孔隙尺寸至关重要。最后,通过对比发现,在预测渗透率方面,采用的FT方法要比目前国际上 通用的 PNEM 方法更加准确,也更加具有普适性和计算成本更低。

关键词:数字岩心;分形表征;孔隙结构;渗透率;最大孔隙尺寸 中图分类号:O357.3 
文献标志码:A

# The fractal characterization of pore structure for some numerical rocks and prediction of permeabilities

## ZHAO Ming<sup>1</sup>, YU Bo-ming<sup>2</sup>

School of Physics Science and Technology, Yangtze University, Jingzhou 434023, Hubei, P. R. China;
 School of Physics, Huazhong University of Science and Technology, Wuhan 430074, Hubei, P. R. China)

**Abstract**: This paper uses the fractal theory of pore structures for porous media to study the fractal characterization of pore structure for nine numerical rocks. The results show that the fractal dimension of solid phase is usually greater than the pore fractal dimension, and its fractal scaling regions is less than the one of pore phase. This indicates that the numerical rock is an approximate two-phase fractal porous media. The porosities, volume fractions and permeabilities of nine numerical rocks are predicted. The results show that the fractal theory about pore structures of numerical rocks is effective in describing the porosity and permeability. Moreover, it seems to be more effective for solid phase in approximate two-phase fractal porous media. When predicting permeability using the fractal theory, it is very important to accurately determine the maximum pore size and the range of statistical self-similarity. By comparing the two kinds of predicted permeabilities, it is found that the FT method used by this paper is more accurate, more general and less computational cost than the PNEM method which has been worldwide used.

Key words: numerical rock; fractal characterization; pore structure; permeability; maximum pore size

收稿日期:2010-12-11

基金项目:国家自然科学基金重点资助项目(10932010)

**作者简介:**赵明(1963-),男,长江大学副教授,主要从事多孔介质渗流物理、计算流体力学以及分形理论方向的研究, (Tel)0716-8067614;(E-mail)zhaoming@yangtzeu.edu.cn。

第4期

在石油工业、土壤科学、人工复合材料制造业以 及环境工程等领域,精确地确定多孔介质的宏观输 运性质是至关重要的。然而诸如孔隙度、渗透率、饱 和度等多孔介质的宏观输运性质是与介质的微观孔 隙结构是密切相关的,因此长期以来人们寻求各种 方法以准确地确定多孔介质的微观孔隙结构[1]。对 于地下的岩心资料,目前人们主要采用两类方法来 获取岩心孔隙结构的三维数据。第一类是采用物理 实验的方法,包括光学显微镜(或电镜)切片组合成 像法<sup>[2]</sup>、聚焦离子光束法<sup>[3]</sup>、X射线 Micro-CT 扫描 成像法[4-5]等;第二类即所谓数值重构方法,包括高 斯场模拟算法<sup>[6]</sup>、模拟退火算法<sup>[7]</sup>、过程模拟方法<sup>[8]</sup> 以及多点统计方法[9-10] 等。将通过上述方法所得到 的三维岩心数据称为数字岩心(numerical rock),它 们真实地反映了地下岩心孔隙的形状、大小和拓扑 结构等。因此数字岩心对于在细观尺度上(微米量 级)研究岩心中的流体输运性质是必不可少的。

由于数字岩心具有高度复杂的孔隙结构,各孔 隙的形状、大小和位置等是随机分布的,各孔隙之间 还形成曲折的毛细通道,因此其中流体的压力场以 及速度场等也是随机分布的,这给研究岩心中孔隙 尺度的细观流动带来了不小的困难。近年来,随着 计算机科学和计算技术的飞速发展,采用数值模拟 的方法研究多孔介质中的细观流动受到了广泛地关 注,其中格子波尔兹曼方法<sup>[11-13]</sup>(LBM)和网络模型 方法<sup>[14-16]</sup>(PNEM)最具有代表性。但是,LBM 以及 其它数值模拟方法所得到结果一般都是针对特定对 象的经验曲线和经验公式,不具有普遍性,这些经验 公式背后的物理机理也往往是不清楚的。因此,寻 找具有普遍意义的多孔介质中流体细观流动的解析 解,就成为了摆在人们面前的重大课题。

笔者采用多孔介质的孔隙结构及其输运性质的 分形理论,对若干数字岩心的孔隙结构进行了分形 表征,通过确定孔隙相和固相的尺寸分维、最大孔隙 尺寸和最小孔隙尺寸、最大固相尺寸和最小固相尺 寸以及孔隙相的迂曲度分维等,对若干数字岩心的 孔隙度和绝对渗透率进行了预测。

# 数字岩心孔隙结构表征的基本 分形理论

#### 1.1 孔隙相和固相分数维和标度区间

研究表明数字岩心孔隙结构是分形的,其自相似 区间为(λ<sub>min</sub> - λ<sub>max</sub>),λ<sub>min</sub>,λ<sub>max</sub>分别为孔隙尺寸自相似区 间的上、下限,即最小孔隙尺寸和最大孔隙尺寸。 数字岩心的孔隙度  $\phi_p$  和孔隙尺寸分维  $D_f$  以及最大孔隙尺寸  $\lambda_{max}$  和最小孔隙尺寸  $\lambda_{min}$  的关系为<sup>[17]</sup>

$$\phi_p = \left(\frac{\lambda_{\min}}{\lambda}\right)^{D_e - D_f},\tag{1}$$

式中 $D_e$ 为欧氏维数。对于二维和三维空间,分别为 $D_e=2$ 和 $D_e=3$ 。

虽然数学上严格的两相分形并不存在,但在统 计意义上,在一定近似程度上可以将数字岩心视为 一种两相分形介质,因此固相的体积分数 %,也可 表为<sup>[1]</sup>

$$\phi_s = \left(\frac{\lambda_{\min,s}}{\lambda_{\max,s}}\right)^{D_e - D_s},\tag{2}$$

式中 D<sub>s</sub> 为固相的尺寸分维,λ<sub>min.s</sub>和λ<sub>max.s</sub>分别为固相 颗粒的最小和最大尺寸

显然,应该有如下近似关系

$$\boldsymbol{\phi}_{p} + \boldsymbol{\phi}_{s} = 1_{\circ} \tag{3}$$

### 1.2 弯曲毛细管的迂曲度分维

数字岩心中大量孔隙之间存在相互连通的通道,形成具有各个不同截面的弯曲毛细管束。因此流体在其中经过的是一系列弯曲路径。设数字岩心样品代表性尺寸为L,可得平均迂曲度为<sup>[18]</sup>

$$\bar{\tau} = \frac{D_f}{D_f + D_t - 1} (\frac{L}{\lambda_{\min}})^{D_t - 1} \,. \tag{4}$$

平均迂曲度 で还可以通过实验方法测得,或者 是通过某些几何模型解析地得到。Yun 等<sup>[19]</sup>通过 三维立方颗粒模型得到的多孔介质中毛管束平均迂 曲度为

$$\overline{t} = 1 - \frac{\phi}{2} + \frac{\sqrt{1-\phi}}{4} + \frac{(\phi+1+\sqrt{1-\phi}) \cdot \sqrt{9-5\phi-8} \sqrt{1-\phi}}{8\phi}, \quad (5)$$

联立求解式(1)、(4)和(5),通过确定孔隙尺寸 分维  $D_f$ 、最小孔隙尺寸 $\lambda_{\min}$ 和最大孔隙尺寸 $\lambda_{\max}$ ,能 确定迂曲度维数  $D_f$ 。

#### 1.3 数字岩心渗透率的分形理论

通常,数字岩心中存在着两种类型的孔隙空间, 一种具有较大截面尺寸和较大的空间体积,称为孔, 另外一种是连接各个孔之间的狭窄通道,它们具有 较小截面尺寸,称之为喉。显然,相比喉道而言,孔 对流体的阻力要小得多,可以将其忽略不计。因此 可以将数字岩心中的孔隙视为由大量喉道所组成的 一束毛细管束,这些毛细管束的直径 λ 服从分形分 布规律。根据单根毛细管中的 Poiseulle 流动,其流 量由 Hagen-Poiseulle 方程<sup>[20]</sup>给出。然后根据基本 90

分形理论得到渗透率解析表达式[21]

$$K = \frac{\pi}{128} \frac{L^{1-D_t}}{A} \frac{D_f}{3+D_t-D_f} \lambda_{\max}^{3+D_t} [1-(\frac{\lambda_{\min}}{\lambda_{\max}})^{3+D_t-D_f}],$$
(6)

由于 $\lambda_{\min} \ll \lambda_{\max}$ 同时 3+ $D_t - D_f \ge 1$ ,因此式(6)可以 简化为

$$K = \frac{\pi}{128} \frac{L^{1-D_t}}{A} \frac{D_f}{3+D_t - D_f} \lambda_{\max}^{3+D_t} \,. \tag{7}$$

对于数字岩心的立方体样品,A=L<sup>2</sup>,其中L为立 方体边长。式(7)可以进一步简化为

$$K = \frac{\pi}{128} (\frac{\lambda_{\max}}{L})^{1+D_t} \frac{D_f}{3+D_t-D_f} \lambda_{\max}^2 .$$
(8)

式(8)表明,数字岩心的渗透率由孔隙尺寸分维  $D_f$ 、 迂曲度分维  $D_t$  以及岩心的结构参数 A, L 和 $\lambda_{max}$ 共 同决定。式(8)还表明,由于渗透率和最大孔隙尺寸  $\lambda_{max}$ 的 4 次方成正比,因此最大孔隙尺寸对渗透率的 影响是十分明显的。

# 2 数字岩心样品及岩心的三维 图像重构

采用了 9 个不同的数字岩心样品(见表 1),这 些样品包括贝雷砂岩、一种碳酸盐岩、另外 5 种砂岩 以及合成硅岩和沙堆模型。这些岩心样品的三维数 据是通过位于伦敦的帝国理工学院材料系的桌面微 CT 扫描成像系统采集而来,该系统能够获取分辨率 在 3~12 μm 的岩心样品三维图像。数字岩心的基 本参数和实验数据如表 1 所示,其中包括图像分辨 率,图像的边像素值,样品尺寸,样品的实际孔隙度 以及平均渗透率。

代	出日友称	分辨率	ゆ 実 粉	尺寸	了欧庄	渗透率
码	件前名协	$/\mu m^{-1}$	家系奴	$/\mu m$	九际皮	/mD
B1	Berea Sandston B1	e 5.345	400	2 138.0	0.196	1 286.0
C1	Carbonate C1	2.850	400	1 140.0	0.233	1 102.0
S1	Sandstone S1	4.956	300	1 486.8	0.246	3 898.0
S2	Sandstone S2	3.997	300	1 199.1	0.211	4 651.0
S3	Sandstone S3	5.100	300	1 530.0	0.240	10 974.0
S4	Sandstone S4	4.803	300	1 440.9	0.250	6 966.0
S5	Sandstone S5	3.398	300	1 019.4	0.222	2 224.0
SP1	Sand Pack SP1	10.002	300	3 000.6	0.331	50 400.0
SS1	Synthetic Silica SS1	a 3.850	300	1 155.0	0.429	7 220.0

对于只存在孔隙相和固相的数字岩心,其相函数定 义为

$$Z(\bar{r}) = \begin{cases} 1, & (\bar{r} \in \text{pore}); \\ 0, & (\bar{r} \in \text{solid}). \end{cases}$$
(9)

借此重构了9种数字岩心样品的三维立体图像。图 1为贝雷砂岩(berea sandstone)数字岩心的三维图 像,其中无色透明的部分代表孔隙,有颜色的部分代 表固体骨架,而不同的颜色代表沿 Z 轴的不同高度。

图 2 表示贝雷砂岩三维图像在垂直于 Z 轴方向 进行二维截图所得到二值图像,其中白色像素代表 孔隙相,而黑色像素则代表固体相。



图 1 贝雷砂岩的三维图像重构 (像素分辨率 5.34 μm,样品尺寸 2.138 mm)



图 2 贝雷砂岩样品的二维截面 (像素分辨率 5.34 μm,样品尺寸 2.138 mm)

# 3 数字岩心孔隙相和固体相结构的 分形表征

对数字岩心的孔隙相和固体相结构进行分形表征,就是要确定孔隙相和固体相的豪斯道夫维数 D<sub>f</sub>、D<sub>s</sub>、与自相似区间相应的最大孔隙尺寸和最小 孔隙尺寸λ<sub>max</sub>、λ<sub>min</sub>、最大固体颗粒尺寸和最小固体颗 第4期

粒尺寸 λ<sub>max.s</sub>、λ<sub>min.s</sub>以及迂曲度维数 D<sub>t</sub> 等,以便于采 用上述第二节中关于孔隙结构的分形理论对数字岩 心的孔隙度和渗透率进行描述和定量预测。

3.1 确定孔隙相和固相的豪斯道夫维数和自相似 区间

采用计盒方法研究数字岩心样品的豪斯道夫维数和自相似区间。计盒法是基于三维图像像素分析技术的一种方法。将一个三维图像用尺寸为r的立方体盒子填满,数出被图像像素所占据的盒子数目 N(r),当改变盒子尺寸时,如果图像是分形的,则满足如下的分形标度规律

$$N(r) \propto r^{-D_f}, \qquad (10)$$



图 3 贝雷砂岩盒维数计算的 N(r)~r 双对数图

则豪斯道夫维数 D<sub>f</sub> 就可以通过双对数图 N(r)~r 中的拟合直线斜率值得到。

图 3(a)为贝雷砂岩的孔隙相的 N(r)~r 双对 数图。对图中数据进行线性拟合的结果表明,在图 中存在着 2 个区域,其中 1 个区域中的数据用红色 点表示,这一部分数据的拟合直线斜率为-3.0,表 明该区域是非分形的,没有统计自相似的性质;另外 1 个区域中的数据用黑色点表示,这一部分数据的 拟合直线斜率为-2.45,这表明在该区域贝雷砂岩 的孔隙结构是分形的,其分形维数为  $D_f = 2.45$ ,而 与自相似区间对应的最小和最大孔隙尺寸分别为  $\lambda_{\min} = 5.35 \mu m \ \pi \lambda_{\max} = 134.0 \mu m$ 。采用同样方法,得 到了贝雷砂岩的固相分形维数为  $D_s = 2.90$ ,以及相 应的最小和最大固体颗粒尺寸  $\lambda_{\min} = 5.35 \mu m$  和  $\lambda_{\max} = 53.5 \mu m$ (如图 3(b)所示)。

采用上述方法,计算了 9 种数字岩心样品的孔 隙相和固体相分形维数和相应的自相似区间(如表 2 所示)。对于孔隙相,其分形维数  $D_f$  从 2.45 (B1) 到 2.68 (SS1)。对比表 1 和表 2,发现孔隙分维越 大的数字岩心样品,其孔隙度也就越大。这是因为 更大的孔隙分维意味着孔隙相占据着更大的空间, 这一点和式(7)也是一致的。最小孔隙尺寸(相当于 一个像素的大小)从 2.850  $\mu$ m(C1)到 10.002  $\mu$ m (SP1),而最大孔隙尺寸从 96.900  $\mu$ m(C1)到 330. 066  $\mu$ m(SP1)。对于 9 种数字岩心样品的固体相, 其分形维数为从 2.78(SS1)到 2.92(S5),而最大固 体颗粒尺寸为从 53.5  $\mu$ m(C1)到 153.0  $\mu$ m(S3).

表 2 9 种数字岩心样品孔隙相和固体相分形 维数和自相似区间

			SE 30					
序 号	代码	样品名称	$\lambda_{ m min} \ / \mu{ m m}$	$\lambda_{ m max}$ / $\mu { m m}$	$D_f$	$\lambda_{\min,s} / \mu { m m}$	$\lambda_{\max,s} / \mu m$	$D_s$
1	B1	Berea Sandstone B1	5.345	125.608	2.45	5.345	53.450	2.90
2	C1	Carbonate Cl	2.850	96.900	2.60	2.850	71.250	2.91
3	S1	Sandstone S1	4.956	133.812	2.54	4.956	59.472	2.88
4	S2	Sandstone S2	3.997	123.907	2.53	3.997	79.940	2.91
5	S3	Sandstone S3	5.100	173.400	2.60	5.100	153.000	2.91
6	S4	Sandstone S4	4.803	148.893	2.59	4.803	96.060	2.90
7	S5	Sandstone S5	3.398	98 <b>.</b> 542	2.51	3.398	101.940	2.92
8	SP1	Sand Pack SP1	10.002	330.066	2.64	10.002	150.030	2.84
9	SS1	Synthetic Silica SS1	3.850	77.000	2.68	3.850	57.750	2.78

表 2 中的结果还显示,数字岩心中的固体相分 形维数一般要高于孔隙相的分形维数,这是因为上 述 9 种数字岩心的固相比孔隙相占有更高的体积分 数的缘故。如果孔隙相的孔隙度和固体相的体积分 数越接近(例如样品 SS1),则孔隙相和固体相的分 数维数也会更加接近,这也证明了数字岩心可以看 作是统计意义上的近似两相分形体。然而,两相分 形各自的标度区间是各不同的,在最小孔隙/固体颗 粒尺寸都为一个像素大小的情况下,最大孔隙尺寸 通常要大于最大固体颗粒尺寸(样品 S5 例外),这意 味着孔隙相通常具有更大的自相似范围。

## 3.2 确定迂曲度维数

多孔介质中流体路径的迂曲度通常采用实验方 法<sup>[22]</sup>或者是数值模拟方法<sup>[23]</sup>确定。最近基于各种 几何模型的迂曲度解析解也受到了广泛关注。文中 确定数字岩心迂曲度维数的方法如下:首先按确定 的样品孔隙尺寸分维  $D_f$  以及最小和最大孔隙尺寸  $\lambda_{\min},\lambda_{\max}$ 由式(1)得到样品的孔隙度  $\phi$ ,再由式(5)得 到平均迂曲度  $\overline{\tau}$ ,最后将平均迂曲度  $\overline{\tau}$ 代入(4)式并 进行数值求解,得到迂曲度分维  $D_f$ 。

表 3 为 9 种数字岩心样品的平均迂曲度和迂曲 度维数的计算结果。其平均迂曲度从 1.550(SS1) 到 2.351(B1),以及迂曲度维数从 1.082(SS1)到 1.152(B1和 S2)。更大的平均迂曲度意味着更加曲 折的流体通道,同时也意味着更大的迂曲度维数,这 一点也通过表 3 中的数据得到证明。

表 3 9	●种数字岩心样品的平均迂曲度和迂曲度维数
-------	----------------------

代码	B1	C1	S1	S2	S3	S4	S5	SP1	SS1
τ	2.351	2 <b>.</b> 133	2.069	2.252	2.104	2.056	2.188	1.771	1.550
$D_t$	1.152	1.135	1.137	1.152	1.139	1.135	1.147	1.104	1.082

# 4 预测数字岩心的孔隙度和渗透率

#### 4.1 预测数字岩心的孔隙度和固相的体积分数

基于数字岩心的分形表征理论,确定的样品分 形参数  $D_f$ 、 $D_s$ 、 $\lambda_{min}$ 、 $\lambda_{max}$ 、 $\lambda_{min.s}$ 以及 $\lambda_{max.s}$ ,按照式(1)、 (2)可以预测数字岩心样品的孔隙度  $\phi_p$ 和固相的体 积分数  $\phi_s$ 。表4为9种数字岩心样品孔隙度和固相 体积分数的实际值、预测值以及预测的相对误差。 结果表明,对于所有的岩心样品,式(1)、(2)都能对 孔隙度和体积分数做出较好的预测。其孔隙度预测 值的相对误差  $\Delta \phi_p / \phi_p$  为从 1.8%(S3 样品)到 14. 1%(SP1 样品),而固相体积分数的预测值相对误 差  $\Delta \phi_s / \phi_s$  为从 1.1%(B1 和 S4 样品)到 3.4%(SS1 样品)。而且,孔隙度和体积分数两者之和很接近于 1。表4中结果还表明与孔隙相相比,对固体相体积 分数预测更加符合实际,其相对误差更小,这说明在 数字岩心的两相近似分形中,其固体相是更加接近 分形的,对固相结构采用分形描述似乎更加有效。

表 4 9种数字岩心样品孔隙度 🗛 和体积分数 🍕 的预测结果

代码	$\phi_p$	ø <sub>₽</sub> 预测值	E. R. / %	$\phi_s$	∳s 预测值	E. R. /%	$\phi_{p} + \phi_{s}$
B1	0.196	0.171	13.1	0.804	0.794	1.1	0.965
C1	0.233	0.244	-4.9	0.767	0.748	2.5	0.992
S1	0.246	0.220	10.8	0.754	0.742	1.5	0.962
S2	0.211	0.199	5.8	0.789	0.764	3.2	0.963
S3	0.240	0.244	-1.8	0.760	0.736	3.2	0.980
S4	0.250	0.245	2.3	0.750	0.741	1.1	0.986
S5	0.222	0.192	13.4	0.778	0.762	2.1	0.954
SP1	0.331	0.284	14.1	0.669	0.648	3.1	0.932
SS1	0.429	0.383	10.6	0.571	0.552	3.4	0.935

### 4.2 预测数字岩心的渗透率

岩心渗透率是描述岩心宏观渗流性质的一个重 要参数。虽然测定岩心渗透率的各种实验或者是数 值模拟方法有很多,但这些方法都是针对特定岩心 样品进行的,其结果一般也不适用于其它类型的岩 心,这主要是因为不同的岩心样品具有不同类型的 细观孔隙结构所致。因此研究细观孔隙结构对渗透 率的影响,从而解析地对各种岩心样品渗透率进行 准确预测,仍然是一个很重要的科学问题。基于数 值岩心孔隙结构的分形理论,通过确定的孔隙尺寸 分维 D<sub>f</sub>、最大孔隙尺寸 λ<sub>max</sub>和迂曲度维数 D<sub>i</sub> 按照 式(8)对 9 种数字岩心样品的渗透率进行了预测,结 果如表 5 所示,其中第三列为数字岩心样品在 x,y, z3 个方向实际渗透率的平均值;第四列为采用上述 分形理论对岩心样品渗透率的预测值;第五列为预 测值的相对误差。

存却	出日友步	渗透率	预测值	E D /0/	
11、11与	件吅名协	$/\mathrm{mD}$	/mD	L. K. / /0	
B1	Berea Sandstone B1	1 286.0	1 211.69	-5.8	
C1	Carbonate C1	1 102.0	1 985.35	80.2	
S1	Sandstone S1	3 898.0	3 995.85	2.5	
S2	Sandstone S2	4 651.0	4 355.27	-6.4	
S3	Sandstone S3	10 974.0	11 600.28	5.7	
S4	Sandstone S4	6 966.0	7 036.98	1.0	
S5	Sandstone S5	2 224.0	2 373.31	6.7	
SP1	Sand Pack SP1	50 400.0	45 508.25	-9.7	
SS1	Synthetic Silica SS1	7 220.0	970.64	-86.6	

表 5 9 种数字岩心样品渗透率预测结果

预测结果表明式(8)能够较好地预测所有砂岩 样品(包括贝雷砂岩 B1 和人工合成砂岩 SP1)的渗 透率,其预测值相对误差为从 1.0%(S4 样品)到 9.7%(SP1 样品)。而碳酸盐岩(C1)和合成硅岩 (SS1)样品的渗透率预测值出现了较大误差。这是 因为按照式(7)或者式(8),渗透率与最大孔隙尺寸 λmax 的4次方成正比,因此准确地确定最大孔隙尺寸 对于精确预测岩心样品的渗透率至关重要。最大孔 隙尺寸是通过计盒法来确定的,由于盒子尺寸取值 的非连续性,因此在确定酸盐岩和合成硅岩样品的 最大孔隙尺寸时存在较大的偏差,导致其渗透率预 测也出现了较大偏差。

为了研究采用分形理论预测数字岩心渗透率方 法的准确性和有效性,对比了8个样品渗透率的分 形理论(FT)预测值和孔隙网络模拟(PNEM)预测 值,其中 PNEM 预测数据来源于英国帝国理工大学 Martin Blunt 课题组的研究结果<sup>[24]</sup>。两种方法的预 测结果对比如表 6 所示。可以看出,FT 预测除了少 数2个(C1,SS1)样品外,其它样品的渗透率预测值 相对误差(E.R.)均在 10%以内; 而 PNEM 方法的 预测除了少数2个(S1,S3)样品外,其它样品渗透率 预测相对误差(E.R.)均在10%以上。可见,在预测 渗透率方面,FT 方法要比目前国际上通用的 PNEM 方法更加准确。此外,FT 方法还具有普适 性(适用于所有具有分形孔隙结构的岩心及其它多 孔介质)以及计算量较小等优越性。可以预见,分形 理论和方法在多孔介质微观渗流研究领域将会有越 来越广泛而深入的应用。

	渗透率	FT 翅게	F P / %	PNEM	FR (%)
10100	/mD	I'I JU (M)	L. R. / /0	预测	L. K. (707
B1	1 286.0	1 211.69	-5.8	1111	-13.6
C1	1 102.0	1 985.35	80.2	556	-49.5
S1	3 898.0	3 995.85	2.5	3 950	1.3
S2	4 651.0	4 355.27	-6.4	5 369	15.4
S3	10 974.0	11 600.28	5.7	11 282	2.8
S4	6 966.0	7 036.98	1.0	7 926	13.8
S5	2 224.0	2 373.31	6.7	3 640	63.7
SS1	7 220.0	970.64	-86.6	8 076	11.9

表 6 渗透率预测 2 种方法的结果比较

# 5 结 论

基于数字岩心的分形理论,对数字岩心的孔隙 相和固体相结构进行了分形表征,得到了9种数字 岩心样品孔隙相和固体相的豪斯道夫维数 D<sub>f</sub>、D<sub>s</sub>, 与自相似区间相对应的最大孔隙尺寸和最小孔隙尺

寸λ<sub>max</sub>、λ<sub>min</sub>,最大固体颗粒尺寸和最小固体颗粒尺寸  $\lambda_{\text{max},s}$ ,  $\lambda_{\text{min},s}$ , 以及迂曲度维数  $D_t$ 。计算结果表明不 论孔隙相和固体相都有具有统计自相似特征的分形 标度区间和相应的分形维数,而固体相的分形维数 通常要大于孔隙相得分形维数,其分形标度区间的 宽度要小于孔隙相的标度区间宽度。这说明数字岩 心是一种近似两相分形多孔介质。与此同时,采用 数字岩心孔隙度和体积分数解析表达式(1)、(2)以 及渗透率的解析表达式(8),对9种数字岩心样品的 孔隙度、体积分数和渗透率进行了预测。与实际值 比较,其孔隙度预测值的相对误差为 1.8%  $\sim$ 14.1%,其体积分数预测值的相对误差为1.1%~ 3.4%,而对砂岩的渗透率预测值误差范围在1.0% ~9.7%。这说明数字岩心孔隙结构的分形理论在 描述介质的孔隙度和渗透率方面是有效的。而且在 近似两相分形介质中,对固相的分形描述似乎更加 有效,这一点从固相体积分数预测值和实际值更加 接近上可以看出。当用分形理论对数字岩心样品的 渗透率进行预测时,其准确地确定最大孔隙尺寸至 关重要,因此寻找更加准确确定最大孔隙尺寸的方 法,也就成了精确预测样品渗透率的必要条件。

把分形理论应用于岩心孔隙结构的表征以及渗 流参数的描述和预测方面进行了初步的尝试。进一 步的深入研究可考虑在如下几个方面进行:在孔隙 结构方面 1)寻找更加准确确定分形参数如豪斯道 夫维数、最大和最小孔隙尺寸的方法;2)孔隙粗糙表 面及其形状因子的分形表征;3)基于喉道迂曲度算 法的孔隙网络分形模型。在渗流性质方面 1)两相 流的分形描述;2)饱和度及相对渗透率的分形预测 方法;3)湿润性及毛细力的分形描述等。

## 参考文献:

- [1] YU B M. Analysis of flow in fractal porous media[J]. Appl Mech Rev, 2008,61(4):50-80.
- [2] TOMUTSA L, SILIN D, RADMILOVIC V. Analysis of chalk petrophysical properties by means of submicron-scale pore imaging and modeling [J]. SPE Reservoir Evaluation & Engineering, 2007, 10: 285-293.
- [3] FREDRICH J T, MENENDEZ B, WONG T F. Imaging the pore structure of geomaterials[J]. Science, 1995,68: 276-279.
- [4] ARNS C H, BAUGET F, LIMAYE A. Pore-scale characterization of carbonates using X-ray microtomography[J]. SPE Journal, 2005, 10(4): 475-484.

94

- [5] ADLER P M, JACQUIN C G, QUIBLIER J A. Flow in simulated porous media[J]. Int J. Multiphase Flow, 1996, 16(4): 169-712.
- [6] ADLER P M, JACQUIN C G, THOVERT J F. The formation factor of reconstructed porous-media [J].
   Water Resources Research, 1992,28: 1571-1576.
- [7] HAZLETT R D. Statistical characterization and stochastic modeling of pore networks in relation to fluid flow [J]. Mathematical Geology, 1997, 29 (4): 801-822.
- [8] BRYANT S, BLUNT M. Prediction of relative permeability in simple porous media [J]. Physical Review A, 1992,46(4): 2004-2012.
- [9] OKABE H, BLUNT M J. Prediction of permeability for porous media reconstructed using multiple-Point statistics[J]. Physical Review E, 2004, 70:1-10.
- [10] WU K, DIJKE M I J V, COUPLES G D, et al. 3D stochastic modelling of heterogeneous porous mediaapplications to reservoir rocks[J]. Transport in Porous Media, 2006, 65(3): 443-467.
- [11] XU Y S, LIU Y, HUANG G X. Using digital imaging to characterize threshold dynamic parameters in porous media based on lattice boltzmann method [J]. China Phys. Lett., 2004, 21: 2454-2457.
- [12] MANWART C, ALTOSALMI U, KOPONEN A, et al. Lattice-oltzmann and finite-difference simulations for the permeability for three dimensional porous media [J]. Physical Review E, 2002, 66:1103.
- [13] LIU C F, NI Y S. The fractal roughness effect of micro Poiseuille flows using the lattice Boltzmann method[J]. International Journal of Engineering Science, 2009, 47: 660-668.
- [14] LINDQUIST W B, LEE S M, COKER D, et al.

Medial axis analysis of void structure in threedimensional tomographic images of porous media[J]. Journal of Geophysical Research, 1996,101(B): 8297.

- [15] SILIN D, PATZEK T. Pore space morphology analysis using maximal inscribed spheres[J]. Physica A, 2006, 371: 336-360.
- [16] AL-KHARUSI A S, BLUNT M J. Network extraction from sandstone and carbonate pore space images[J]. J Pet Science Engineering, 2007, 56: 219-231.
- [17] YU B M, LI J H. Some fractal characters of porous media[J]. Fractals, 2001, 9: 365-372.
- [18] YU B M, CHENG P. A fractal model for permeability of Bi-Dispersed porous media [J]. Int J Heat Mass Transfer, 2002,45: 2983-2993
- [19] YUN M J, YU B M, XU P, et al. Geometrical models for tortuosity of streamlines in three dimensional porous media[J]. Can J. Chem. Eng., 2006,84: 301-309.
- [20] DENN M M. Process fluid mechanics [M]. NJ: Prentice-Hall, Englewood Cliffs, 1980.
- [21] YU B M, LEE L J, CAO H Q, et al. A fractal inplane permeability model for fabrics [J]. Polym. Compos, 2002, 23: 201-221.
- [22] WYLLIE M R J, GREGORY A R. Fluid flow through unconsolidated porous aggregates [J]. Ind. Eng. Chem., 47, 1955:1379-1388.
- [23] KOPONEN A, KATAJA M, TIMONEN J. Tortuous flow in porous media[J]. Phys. Rev. E, 1996,54: 406-410.
- [24] DONG H, BLUNT M. Pore-network extraction from micro-computerized-tomography images[J]. Phys. Rev. E, 2009, 80:36-307.

(编辑 侯 湘)