# 锦屏二级水电站隧洞涌水的数值反演与预测

夏 强<sup>1,2</sup>, 王旭升<sup>1</sup>, POETER E<sup>2</sup>, 万 力<sup>1</sup>

(1. 中国地质大学 水资源与环境学院,北京 100083; 2. 科罗拉多矿业学院 国际地下水模型中心,美国 戈尔登 80401)

**摘要:** 锦屏二级水电站位于河间高山峡谷岩溶区,大规模隧洞群的开挖会显著改变地下水循环条件,形成隧洞涌水,辅助洞施工期间的涌水特征表明,锦屏山体存在 12 条陡倾导水裂隙带。利用 MODFLOW 建立 5 种工况下的 三维稳定流模型,着重刻画对涌水起重要作用的导水裂隙带。以各涌水点的实测涌水量为拟合依据,使用 UCODE 数值反演软件对模型进行校正,关键参数得到优化,从而提高模型可靠度。参考辅助洞的防渗模式,模型预测防 渗前后隧洞群的总涌水量分别为 40.35 和 31.19 m<sup>3</sup>/s,隧洞开挖致使工程区内两大泉断流。泉水的恢复需要更有效 的防渗措施。

**关键词:**隧道工程;锦屏二级水电站;隧洞涌水;反演;预测 **中图分类号:**U 45 **文献标识码:**A **文章编号:**1000 - 6915(2010)增1 - 3247 - 07

## INVERSE PROBLEMS AND PREDICTION OF WATER INFLOW IN TUNNELS OF JINPING II HYDROPOWER STATION

XIA Qiang<sup>1, 2</sup>, WANG Xusheng<sup>1</sup>, POETER E<sup>2</sup>, WAN Li<sup>1</sup>

School of Water Resources and Environment, China University of Geosciences, Beijing 100083, China;
 International Ground Water Modeling Center, Colorado School of Mines, Golden 80401, USA)

**Abstract:** Jinping II hydropower station is situated in a karst area with mountains and valleys. The excavation of large size tunnels will significantly change the conditions for groundwater flow, causing inflow in the tunnels and impacts on surrounding environment. As indicated by the discharge patterns of groundwater in the auxiliary tunnel during its construction, 12 fractured zones with high vertical conductivity are existing in the Jinping mountain. Five three-dimensional stead state flow numerical models are built with MODFLOW. In the models, these fractured zones are typically considered. UCODE is employed to calibrate the models according to observations of groundwater inflow, and key parameters are identified and optimized for better modeling. Based on the waterproof protections, and the results are 40.35 and 31.19  $m^3/s$ , respectively. Excavation of the tunnels will causes drying of two major springs in the area, and the springs could not be recovered unless more effective waterproof protection is applied.

Key words: tunnelling engineering; Jinping II hydropower station; water inflow; inverse problem; prediction

1 引 言

锦屏二级水电站位于四川省凉山彝族自治州的 雅砻江干流锦屏大河湾上,它利用雅砻江下游河段 150 km 长大河湾的天然落差,通过开挖 4 条长约 17 km,直径 11 m 的引水隧洞,截弯取直,引水发 电<sup>[1, 2]</sup>。工程区地处青藏高原向四川盆地过渡的斜 坡地带,隧洞沿线由白山组大理岩组成主分水岭, 主体山峰高程在 4 000 m 以上,沟谷深切,最大高

**收稿日期:** 2009 - 12 - 16; 修回日期: 2010 - 03 - 28

基金项目: 国家自然科学基金、雅砻江水电开发联合研究基金项目(50639090)

**作者简介:** 夏 强(1982 - ), 男, 2007 年毕业于中国地质大学(北京)水文与水资源工程专业,现为博士研究生,主要从事地下水数值模拟等方面的研 究工作。E-mail: qiangwa@163.com

差达3000m以上<sup>[3~5]</sup>。

2条 17.5 km 长的辅助洞是前期工程的关键项 目,其作用是沟通雅砻江东、西两端的交通,为锦 屏一级重要的物资运输提供通道,同时作为锦屏二 级水电站引水隧洞的施工辅助洞,也起到超前勘探 洞的作用。辅助洞工程由 A,B 两孔单车道隧洞组 成,2 孔隧道位于锦屏二级水电站 4 条引水隧洞的 南侧,中心距 35 m。A 洞断面宽 5.5 m,净高 4.5 m; B 洞断面宽 6.0 m,净高 5.0 m<sup>[6]</sup>。图 1 为研究区位 置及数字高程。



注:地形图中方框为模型区域,虚线为隧洞群轴线;高程单位为m
 图 1 研究区位置及数字高程
 Fig.1 Location map and digital elevation model(DEM)

辅助洞在开挖过程中已经揭露的最大单点出水 量达到 7.3 m<sup>3</sup>/s,工程区内的磨房沟泉和老庄子泉 分别于 2006 年 3 月 23 和 29 日发生断流,部分沟谷 水也相继发生干枯,已经对工程区的环境水文地质 产生了较大的影响<sup>[1]</sup>。

隧洞工程地质剖面图及辅助洞主要涌水点分布 图见图 2。任旭华等<sup>[1]</sup>曾用地下水的三维有限元模 型研究了工程区地下水流场的变化,并预测了隧洞 群贯通后的涌水量。但是,这个模型的参数是根据 天然水头分布和经验给定的,缺少数值反演分析, 影响了模型的可靠性。许国安和邵 宇<sup>[2]</sup>则采用大尺 度有限元模型反演修正水文地质参数,然后用小尺 度模型预测引水隧洞在施工中的最大涌水量。由于 地下水模型具有一定的尺度依赖性,大尺度模型的 参数反演结果不一定能够直接用于小模型,这会引 入尺度不匹配导致的误差。

与上述地下水模拟工作不同,本文采用的方法 是既进行数值反演,又在同一尺度模型下预测评价 隧洞涌水量,从而提高模拟的可靠性。而且,本文 把大型结构面导水带作为影响隧洞涌水的关键构 造,在模型中进行更精细的刻画。本文以国际通用 的模拟工具 MODFLOW 建立三维地下水有限差分 模型,分析 A, B 辅助洞开挖过程中所反映的涌水 特征,并利用 UCODE 软件反演得到相关参数最优 值,以此推求一条施工排水洞和 4 条引水隧洞的施 工对周围环境产生的影响。

## 2 水文地质条件概述

#### 2.1 地质概况

锦屏二级水电站工程区地形起伏大,最大相对 高差达3150m,河谷呈"V"字形,属高山峡谷型 岩溶地貌<sup>[2]</sup>。出露地层以三叠系为主,有不同程度 变质的碳酸盐岩地层广泛分布,占70%~80%,主 要分为:(1)西部中三叠统杂谷脑组(T<sub>2z</sub>)浅灰色厚 层夹中层状大理岩、厚层状条带状或角砾状大理岩; (2)中部中三叠统白山组(T<sub>2b</sub>)质纯大理岩;(3)东部 中三叠统盐塘组(T<sub>2y</sub>)较纯大理岩、不纯大理岩和非



#### Fig.2 Geological profile and distribution of major water inflow points<sup>[1]</sup>

可溶岩。而上三叠统深灰色变质砂岩、板岩与下三 叠统深灰色 - 灰绿色变质砂岩、绿帘石或绿泥石片 岩(局部夹大理岩)等非可溶岩层组成了本区的地下 水边界或地表分水岭<sup>[4]</sup>。

锦屏山体中部比东西两侧的岩溶发育程度强而 形成一系列排泄高程较高的泉,如老庄子泉群、磨 房沟泉、三股水泉等,正是以这些泉为排泄基准面, 对岩溶向深部发育有抑制作用<sup>[2]</sup>。溶蚀裂隙是本区 最主要的渗流通道。区内主要断层有 F4,F5,F6, F8,F10,F11;倾角 50°~70°,节理以 NNE 向的 顺层节理和 NWW 向张扭性节理最为发育。

## 2.2 辅助洞涌水及其规律

辅助洞在开挖掘进过程中单点涌水量大于 0.1 m<sup>3</sup>/s 的共发生约 20 次。吴世勇等<sup>[3]</sup>对 7 次较大突 涌水作了详细的介绍,总结认为涌水主要发生在断 层、褶皱核部等强烈发育结构面的部位<sup>[7.8]</sup>。

根据辅助洞揭露的岩溶水文地质条件,将隧洞 的东部盐塘组地层划分为4个出水带,中部白山组 地层划分为6个出水带,西部杂谷脑组划分为2个 出水带<sup>[5]</sup>,辅助洞贯通各出水带稳定涌水量见表1。

	表 1	辅助洞贯通各出水带稳定涌水量的
Table 1	Stable	water inflow after completion of auxiliary

	tunnels <sup>[5]</sup>			m <sup>3</sup> /s
出水带		稳定流量	防渗后流量	主要涌水点
	东一	0.20	0.20	AK14 - 762 BK14 - 888
东部	东二	0.50	0.50	AK13 - 878
	东三	1.30	1.30	AK13 - 520
	东四	0.50	0.50	AK12 - 907
	中一	2.80	2.10	BK10 - 980
	中二	0.65	0.40	BK10 - 658
	中三	0.10	0.10	BK10 - 262
中部	中四	0.09	0.09	AK8 - 597
	中五	0.70	0.40	BK6 - 472
	中六	1.80	0.60	AK5 - 163 BK5 - 072
王动	西一	0.05	0.05	AK1 - 117
四司	西二	0.05	0.05	BK2 - 633
合计		8.74	6.29	

辅助洞西部杂谷脑组大理岩的涌水点初期渗水 量较大,但由于都没有恒定和充足的补给源,涌水 量均衰减较快,最终水量均较小。进入白山组地层 后,由于白山组大理岩属强富水地层,地下水有恒 定和充足的补给源,其水压力大、水量稳定<sup>[4]</sup>。经 粗略统计,辅助洞总涌水量中约 60%来自于 14 个 主要涌水点,而余下 40%可视为隧洞的均匀渗水量。

## 3 模型概化

模型三维形态图见图 3。本文利用 MODFLOW 建立三维渗流模型。MODFLOW 是由美国地质调查 局发布的一套专门用于孔隙介质中地下水运动数值 模拟的三维有限差分计算程序<sup>[9]</sup>,在国际上使用十 分广泛。锦屏工程区水文地质条件复杂,为典型的 有溶蚀岩体渗流问题,大裂隙渗流通道特别是溶洞 的渗流运动可能偏离达西定律。不过,工程区岩体 导水通道以裂隙为主,溶洞规模较小,且本文模型 并不研究渗流的微观过程,因此宏观上仍可视岩体 为服从达西定律等效多孔介质<sup>[2]</sup>,适用于 MODFLOW 建模。



Fig.3 Three-dimensional shape of the model

模型 X 轴方向沿隧洞平行,为近 EW 向。Y 轴 方向为近 SN 向。模拟中心区域以东、西雅砻江为 界,取为第一类边界即定水头边界,西边界水位为 隧洞取水的设计水位 1 646 m,东边界为 1 330 m。 以 A 辅助洞为中心线,向南北各平行延伸 15 km 为 边界。采用更大尺寸的模型试算表明,即使整个隧 洞群都不采取防渗措施,在隧洞群总涌水量达到 40 m<sup>3</sup>/s 的情况下,除导水裂隙带之外,南北边界的水 头都可以保持稳定,因此取 15 km 作为隧洞涌水的 影响范围基本合理。模型Z轴范围从山体表面向下 至高程约1100m处,底边界作为隔水边界。辅助 洞中心线高程近似取为1623m,施工排水洞和4 条引水隧洞位于同一平面,中心线高程为1595m, 暂不考虑其坡降。

模型共剖分为 16 层(Z 向)、128 行(Y 向)、149 列(X 向),总计 305 152 个单元。隧洞群区域网格进行了加密,辅助洞、施工排水洞和引水隧洞单元尺寸分别为 6,7 和 11 m。主要涌水点处也进行了网格加密。

导水裂隙带及网格剖面示意图见图 4。根据主 要涌水点的位置,模型重点处理了 12 条导水裂隙 带,其垂向渗透系数赋较大值。导水裂隙带东西宽 为150~350 m,纵贯模型南北,Z方向切穿模型, 基本刻画出工程区导水带的实际特征。



Fig.4 Schematic profile of fractured zones and the meshes

模型中用 DRAIN 模块来处理隧洞,它是由水 头决定流量的第三类边界条件。DRAIN 的流量,即 本文隧洞的涌水量由下式计算得到

$$\begin{array}{c}
QD = CD(HD - h_{i, j, k}) & (h_{i, j, k} > HD) \\
QD = 0 & (h_{i, j, k} \leq HD)
\end{array}$$
(1)

式中:*QD*为从含水层进入 DRAIN 的流量,*CD*为 排水系数,*HD*为 DRAIN 的高程,*h*<sub>*i*,*j*,*k*</sub>为 DRAIN 所在单元的计算水头。

关键参数为排水系数,它表示单位时间,单位 水头差作用下由含水层进入 DRAIN 的流量<sup>[9]</sup>。该参 数由隧道围岩特性、裂隙或溶洞发育情况、地下水 流速、防渗措施等因素决定。工程没有进行有助于 确定该参数的相应尺度的试验,且该参数具有较大 的不确定性,本文将其作为反演的参数。在模型中, 隧洞由一排 DRAIN 单元组成。 泉的流量同样由所在区域的水位分布决定,属 于第三类边界条件。因此将磨房沟、老庄子两大泉 所处单元也处理为 DRAIN,由隧洞施工前天然状态 下其稳定流量反演得到排水系数。

工程区地下水的补给来源为大气降雨和降雪, 且降水量的高山效应十分明显<sup>[2]</sup>。多年统计资料回 归可以得到降水的高山效应公式为

$$y = 0.236 \ 3x + 733.69 \tag{2}$$

式中: x 为高程(m), y 为降雨量(mm)。

根据降雨量的分布特征,结合对应的入渗系数 即可得到等效的入渗补给强度。工程区水文地质条 件复杂,是典型的有溶蚀岩体渗流问题,但由于目 前关于岩溶的定量资料有限,只能采用连续介质模 型,把水在裂隙中的流动概化到整个岩体。除导水 裂隙带之外,本文将岩体渗透性处理为各向同性, 渗透系数如表2所示<sup>[1]</sup>。

	表 2 各介质入渗系数及渗透系数 <sup>[1]</sup>
Table 2	Infiltration coefficients and hydraulic conductivities
	of various media <sup>[1]</sup>

介质	入渗系数	渗透系数/(m・s <sup>1</sup> )
$\mathbf{P}_1$	0.350	$4.63 \times 10^{-7}$
$T_1$	0.150	$9.26 \times 10^{-8}$
$T_{2z}$	0.380	$4.63 \times 10^{-7}$
$T_{2b}$	0.462	$4.63 \times 10^{-7}$
$T_{2y}$	0.350	$4.63 \times 10^{-7}$
<b>T</b> <sub>3</sub>	0.150	$9.26 \times 10^{-8}$
导水裂隙带	0.380	6.94×10 <sup>-5</sup> (水平向)
		2.72×10 <sup>-4</sup> (垂向)

## 4 模拟结果及讨论

本文建立了隧洞群施工前天然状态下、辅助洞 贯通防渗前后、隧洞群全部贯通防渗前后,5种状 态下的5个稳定流模型。5个模型的关系及模拟流 程如图5所示。参数敏感度图见图6。

#### 4.1 UCODE 参数反演

本文运用 UCODE 软件<sup>[10~12]</sup>来实现非线性回归 以校正 MODFLOW 模型。UCODE 参数反演软件采 用改进的高斯 - 牛顿法优化参数取值,使观测值和 模拟值之差的加权平方和最小。软件能方便地判别 对拟合结果不敏感的参数,评价参数之间的相关 性。这些可以较好地用以改进概念模型,使之更好 地代表渗流区的实际情况。 数值反演过程是在 UCODE 环境下反复运行 MODFLOW,比较 14 个主要涌水点的模拟流量和 观测流量,自动调整参数值,使之满足观测和模拟 值之差的加权平方和最小。当相邻 2 次迭代的参数 值改变量小于 1%时,认为模型校正达到收敛,此 时得到的参数作为拟合效果最佳的优化参数。



以辅助洞贯通后 14 个主要涌水点的流量为观 测值,反演得到局部最优的排水系数。局部最优的 排水系数不确定性较大,且通过参数敏感度分析

(模型中以 *D* 表示)对模拟涌水量的敏感度远大于导水裂隙带垂向渗透系数(*VK2*)和非裂隙带垂向渗透 系数因子(*VK*1),因此将其作为优化的惟一参数。经过 UCODE 反演,得到了辅助洞贯通,防渗前后 2 种条件代表隧洞的最优排水系数分别为 2.191×10<sup>-4</sup> 和 1.210×10<sup>-4</sup> m<sup>2</sup>/s。

图 7 为辅助洞贯通主要涌水点流量拟合曲线 (横轴为隧洞西端至涌水点的距离,纵轴表示涌水 量)。观测值与模拟值的拟合还可以用散点图来表 示。如图 8 所示,防渗前、后两者间的相关系数分 别为 0.965, 0.939,一般情况下相关系数大于 0.900, 就认为模拟值与观测值实现了较好的拟合<sup>[13]</sup>。



图 7 辅助洞贯通主要涌水点流量拟合曲线









## 4.2 隧洞群贯通涌水量预测

将优化后的参数输入预测模型,可以得到防渗前后隧洞群涌水量预测值,见表3(其中,辅助洞均为防渗后流量)。整个隧洞群采用类似辅助洞堵水的防渗措施后,稳定涌水量将由40.35 m<sup>3</sup>/s 减少到31.19 m<sup>3</sup>/s,预测值较大,可能是本文除考虑对导水裂隙涌水之外,还考虑了围岩均匀渗水的出水量。防渗前后隧洞的均匀渗水量分别为16.47 和12.34 m<sup>3</sup>/s,约占总涌水量的40%,说明小型裂隙的渗水也有较大的累积规模。4 条引水隧洞的涌水量和分布特征都较一致,中部白山口组涌水量最大。

众 ) № 們 针 只 地 用 小 里 扒 熌 衣 」	表 3	隧洞群贯通涌水量预测表	
-----------------------------	-----	-------------	--

 Table 3
 Estimated water inflow before waterproof protection

 for the tunnel group
 m<sup>3</sup>/s

	for the te	inner gi	oup			111 / 5
状态	洞号 -			涌水量	-	
		西部	中部	东部	均匀渗流	合计
防渗前	辅助洞 A	0.11	0.36	1.08	1.14	2.70
	辅助洞 B	0.20	2.01	0.20	1.13	3.53
	施工排水洞	0.22	1.42	0.75	1.58	3.97
	1 <sup>#</sup> 引水隧洞	0.40	2.60	1.38	3.15	7.53
	2 <sup>#</sup> 引水隧洞	0.40	2.60	1.38	3.15	7.52
	3 <sup>#</sup> 引水隧洞	0.40	2.60	1.38	3.15	7.53
	4 <sup>#</sup> 引水隧洞	0.39	2.61	1.38	3.17	7.56
	合计	2.12	14.20	7.56	16.47	40.35
防渗后	辅助洞 A	0.12	0.37	1.10	1.15	2.73
	辅助洞 B	0.20	2.05	0.20	1.14	3.59
	施工排水洞	0.16	1.06	0.56	1.12	2.90
	1 <sup>#</sup> 引水隧洞	0.30	1.94	1.02	2.23	5.49
	2 <sup>#</sup> 引水隧洞	0.30	1.94	1.02	2.23	5.49
	3 <sup>#</sup> 引水隧洞	0.29	1.94	1.03	2.23	5.49
	4 <sup>#</sup> 引水隧洞	0.29	1.94	1.03	2.24	5.50
	合计	1.66	11.23	5.96	12.34	31.19



分布。可以看出,隧洞的开挖引起导水裂隙带水位 显著下降,且影响范围较广。天然状态下,磨坊沟 和老庄子泉可分别保持 5.20 和 1.96 m<sup>3</sup>/s 的稳定流 量<sup>[2]</sup>,辅助洞开挖之后,隧洞涌水引起周围水位降低, 两泉所在区域中心水位分别降低了 107 和 140 m,导 致两泉全年干枯。隧洞全部贯通后,总涌水量由 40.35 m<sup>3</sup>/s 减少到 31.19 m<sup>3</sup>/s,两泉依然干枯。因此, 恢复泉水应该采用更有效的防渗措施。



(c) 隧洞群贯通(防渗前)

图 9 3 种状态下隧洞群所在平面水头分布图

Fig.9 Distributions of hydraulic heads of tunnel under three different conditions

由于缺少山体地下水位实测数据,目前还很难

判断水头计算的误差有多大。对于天然流场,通过 地形控制和泉点模拟已经得到较为合理的水头分 布。辅助洞开挖后泉点干涸这一点也得到证实。因 此,水头分布的模拟结果从定性的角度上看是可靠 的。

## 5 结 论

锦屏二级水电站工程区隧洞涌水主要通过大型 导水裂隙带发生。根据辅助洞施工期间涌水特征, 锦屏山体存在 12 条优势导水带。

利用 MODFLOW 建立了 5 种工况下的三维稳 定流模型。结合工程区水文地质情况,以及辅助洞 贯通后反映的涌水特征,模型重点刻画了对涌水起 重要作用的导水裂隙带。模型用 DRAIN 模块来处 理隧洞,能够反映隧洞围岩综合因素对涌水量的影 响。通过 UCODE 软件反演得到了与观测涌水量实 现局部最优拟合的隧洞排水系数。

以辅助洞防渗模式为参考,预测防渗前后隧洞 群的总涌水量分别为 40.35 和 31.19 m<sup>3</sup>/s。隧洞开挖 引起导水裂隙带水位降低,袭夺了工程区磨坊沟、 老庄子两大泉的流量,即使有隧道防渗工程泉水仍 然断流。为恢复泉水,需采取更有效的防渗措施。 **致谢** 感谢国家留学基金管理委员会"建设高水平 大学公派研究生项目"的资助。

## 参考文献(References):

- 任旭华, 束加庆, 单治钢, 等. 锦屏二级水电站隧洞群施工期地下 水运移、影响及控制研究[J]. 岩石力学与工程学报, 2009, 28(增 1):
   2 891 - 2 897.(REN Xuhua, SHU Jiaqing, SHAN Zhigang, et al. Research on groundwater transport, influence and control in tunnel group of Jinping II hydropower station during construction[J]. Chinese Journal of Rock Mechanics and Engineering, 2009, 28(Supp.1): 2 891 - 2 897.(in Chinese))
- [2] 许国安,邵 宇. 锦屏二级水电站引水隧洞三维渗流分析[J]. 长 江科学院院报, 2009, 26(增): 18 - 22.(XU Guoan, SHAO Yu. Three dimensional seepage analysis of diversion tunnel of Jinping II hydropower station[J]. Journal of Yangtze River Scientific Research Institute, 2009, 26(Supp.): 18 - 22.(in Chinese))
- [3] 吴世勇,王 坚,王 鸽. 锦屏水电站辅助洞工程地下水及治理对策[J]. 岩石力学与工程学报,2007,26(10):1959-1967.(WU Shiyong, WANG Jian, WANG Ge. Underground water and its treatment strategy in auxiliary tunnels of Jinping hydropower project[J]. Chinese Journal of Rock Mechanics and Engineering, 2007, 26(10):1959-1967.(in Chinese))

- [4] 马祖陆,周春宏,张之淦,等.四川锦屏落水洞岩溶地下水示踪[J].
   中国岩溶,2006,25(3):201-210.(MA Zulu, ZHOU Chunhong, ZHANG Zhigan, et al. Tracer test to karst groundwater in Luoshuidong area, Jinping, Sichuan[J]. Carsologica Sinica, 2006, 25(3):201-210.(in Chinese))
- [5] 夏泽勇,李 军,吴旭敏,等. 雅砻江锦屏二级水电站引水隧洞和 辅助洞施工期导水及地下水处理规划报告(咨询本)[R]. 杭州: 中国 水电顾问集团华东勘测设计研究院, 2008.(XIA Zeyong, LI Jun, WU Xumin, et al. Planning report of water inflow and groundwater treatment of headrace and auxiliary tunnels during construction, Yalong River Jinping II hydropower station(for reference only)[R]. Hangzhou: East China Investigation and Design Institute, China Hydropower Engineering Consulting Group Co., 2008.(in Chinese))
- [6] 陈昌礼,杨 谦. 锦屏水电枢纽辅助洞工程关键技术问题及对策分析[J]. 四川水力发电, 2004, 23(1): 58 59, 61.(CHEN Changli, YANG Qian. Main technical problems and the treatment strategy in the Jinping auxiliary tunnels[J]. Sichuan Water Power, 2004, 23(1): 58 59, 61.(in Chinese))
- [7] 黄润秋,王贤能,陈龙生.深埋隧道涌水过程的水力劈裂作用分析[J]. 岩石力学与工程学报,2000,19(5):573-576.(HUANG Runqiu, WANG Xianneng, CHEN Longsheng. Hydraulic fracturing analysis in water-spouting process in deep-buried tunnels[J]. Chinese Journal of Rock Mechanics and Engineering, 2000, 19(5):573-576.(in Chinese))
- [8] 李术才,李树忱,张庆松,等. 岩溶裂隙水与不良地质情况超前预 报研究[J]. 岩石力学与工程学报,2007,26(2):217-225.(LI Shucai, LI Shuchen, ZHANG Qingsong, et al. Forecast of karst-fractured groundwater and defective geological conditions[J]. Chinese Journal of Rock Mechanics and Engineering, 2007, 26(2):217-225.(in Chinese))
- [9] HARBAUGH A W. MODFLOW 2005, the U.S. Geological Survey modular groundwater model—the groundwater flow process[R]. [S.
   I.]: US Geological Survey, 2005.
- [10] POETER E P, HILL M C, BANTA E R, et al. UCODE\_2005 and six other computer codes for universal sensitivity analysis, calibration, and uncertainty evaluation[R]. [S. 1.]: US Geological Survey, 2005.
- [11] GEZA M, POETER E P, MCCRAY J E. Quantifying predictive uncertainty for a mountain-watershed model[J]. Journal of Hydrology, 2009, 376(1 - 2): 170 - 181.
- [12] POETER E P, HILL M C. Inverse models: a necessary next step in groundwater modeling[J]. Ground Water, 1997, 35(2): 250 - 260.
- [13] HILL M C, TIEDEMAN C R. Effective Groundwater Model

Calibration, with Analysis of Sensitivities, Predictions, and Uncertainty[M].

New York: Wiley and John Sons, Inc., 2007.