反倾岩质边坡变形破坏的节理有限元模拟计算

王 宇^{1,2},李 晓¹,王梦瑶³,黎 明³,田 浩³

(1. 中国科学院地质与地球物理研究所 中国科学院工程地质力学重点实验室,北京 100029;2. 中国科学院大学,北京 100049;3. 中国地质大学 工程学院,湖北 武汉 430074)

摘要:岩质边坡的倾倒破坏是地质环境中广泛存在的现象,通过模拟手段对边坡的响应规律进行科学准确预测显 得尤为重要。采用基于强度折减法的节理有限元法(JFEM-SSR)对反倾层状边坡的变形破坏机制进行研究,该方法 可同时考虑岩块和节理属性,并能充分体现岩层或岩块接触作用的非线性关系,在获得边坡应力、位移及塑性区 的同时可以到边坡的稳定系数。首先,采用 JFEM 对 R. E. Goodman 和 J. W. Bray 提供的一个倾倒破坏的算例进行 了模拟计算,证实该法应用于节理岩石边坡稳定性分析的合理性;然后,基于该方法,采用节理网络模型建立广 乐高速公路一桥墩承台开挖边坡的地质模型,对其变形破坏机制及稳定性影响因素进行研究,重点探讨地下水渗 流作用、地震作用、岩层倾角、岩面厚度对边坡变形破坏的影响,以便为工程决策提供依据。 关键词:边坡工程;节理有限元法(JFEM);反倾岩质边坡;变形机制;节理网络模型;PHASE²软件 **中图分类号:**P642 **文献标识码:**A **文章编号:**1000-6915(2013)增 2-3945-09

FAILURE MECHANISM OF TOPPING ROCK SLOPE USING JOINTED FINITE ELEMENT SIMULATION METHOD

WANG Yu^{1,2}, LI Xiao¹, WANG Mengyao³, LI Ming³, TIAN Hao³

(1. Key Laboratory of Engineering Geomechanics, Institute of Geology and Geophysics, Chinese Academy of Sciences, Beijing 100029, China; 2. University of Chinese Academy of Sciences, Beijing 100049, China; 3. Faculty of Engineering, China University of Geosciences, Wuhan, Hubei 430074, China)

Abstract : The topping failure of rock slope in geological environment is a widespread phenomenon , which is particularly important to predict the response by means of simulation method scientifically. Based on the shear strength reduction of jointed finite element method(JFEM-SSR) , the deformation and damage mechanisms of the topping rock slope are researched. The rock block and joints attributes can be considered at the same time by JFEM-SSR method ; and nonlinear contact relation of rock layer or rock block can also be reflected fully. In the process of obtaining the stress , displacement and plastic zone of slope , the stability factor can be got. Firstly , a toppling failure examples provided by R. E. Goodman and J. W. Bray is calculated , proving the reliability of the method. Then , based on JFEM , discrete fracture network(DFN) is used to establish geological model of a cutting slope on Guangle highway , applying JFEM to analyze the deformation and failure mechanisms , influencing factors for stability. Influences of groundwater seepage , earthquake action , dip angle of rock stratum and the rock face thickness on the deformation and failure of slope are mainly discussed , so as to provide a basis for engineering design.

Key words : slope engineering ; jointed finite element method(JFEM) ; topping rock slope ; deformation mechanism ; joint network model ; software $PHASE^2$

收稿日期: 2012-08-17; 修回日期: 2012-10-24

基金项目:国家重点基础研究发展计划(973)项目(2010CB731501);国家自然科学基金资助项目(41227901,41027001)

作者简介:王 宇(1985-), 男, 2012年于中国地质大学(武汉)地质工程专业获硕士学位, 现为博士研究生, 主要从事地质工程方面的研究工作。 E-mail:good541571889@126.com

1 引 言

反倾层状岩质边坡的变形破坏已经引发了国内 外一系列的灾难性事故,如秘鲁的 Ghurgar 岩崩、 加拿大 Frank 滑坡、意大利 Vjoint 滑坡、西部金川 露天矿边坡垮塌、洼里滑坡以及巫峡口山体滑坡等。 鉴于反倾层状边坡变形特点及成因机制的复杂性和 在边坡工程中的重要性,该问题已成为岩土工程界 急需解决的重大工程技术问题之一。国内外众多学 者就反倾层状边坡的变形机制进行了研究,并取得 了可喜的成果,研究手段主要有极限平衡法、物理 模型试验法和数值模拟方法^[1-7]。R. E. Goodman 和 J. W. Bray^[3]首次提出基于极限平衡原理的分析方法 (以下简称 G-B 法),该方法忽略了应力计算,关注 边坡瞬时破坏前的状态,计算简单,没有考虑岩柱 底滑面的连通率;且以坡趾第一块岩柱所需外力作 为衡量边坡稳定的标志,假定被离散的条块为矩形, 实际应用中极为不方便,实际情况往往包含2组或 以上非正交的结构面。李桂荣等^[8]对 G-B 法的适用 性持不同的见解,尚需对此进一步深入研究。物理 模拟试验方法虽然能直接观测和记录岩石边坡的变 形、破坏及其发展过程,但是试验周期长、费用高, 结果具有局限性,通用性较差,不同的地质环境, 试验条件差异很大;另外,物理模拟试验在模拟与 岩层相交的节理作用、地下水渗流作用及边坡结构 对反倾层状边坡的变形破坏上也存在不足。数值分 析方法如等效连续模型、块体理论、基于非连续介 质的力学方法(DEM, DDA)等,虽然能直观反映倾 倒变形边坡破坏的过程,但这些方法一般只能给出 边坡的应力、位移及塑性区,而无法得到潜在滑移 面及稳定系数,计算耗费机时、收敛性差等,很难 模拟断续节理交切及离散裂隙网格的问题,特别当 岩层数目过多时建模过程难以进行。然而,采用接 触单元模拟复杂层面的有限元法的计算研究相对较 少,尤其是考虑地下水作用的文献几乎空白。

本文借助 PHASE²软件,采用基于 Goodman 接 触单元模拟层面的有限元法(JEFM)研究反倾层状 岩质边坡的变形破坏过程。首先,对 G-B 模型进行 模拟计算分析,证实了 JFEM 的合理性;其次,采 用节理离散裂隙网络建立于广乐高速公路一桥墩承 台开挖边坡的地质模型,应用 JFEM 对其变形破坏 机制及稳定性影响因素进行了研究,重点考虑了地 下水渗流及地震作用对边坡变形的影响,以弥补现 阶段研究的不足。特别指出虽然本文研究的是反倾 状岩层边坡的变形机制,但是 JFEM 适用于任何岩 层组合的坡体条件。

2 基于Goodman单元的JFEM-SSR法

2.1 Goodman 单元及实现方法

R. E. Goodman 提出一种无厚度、只有长度和宽度的特殊单元,用于模拟岩石中的节、断层的非连续性^[9-10]。对于平面问题,单元为4节点8自由度单元,2片接触面1-2和3-4假想被无数微小的 弹簧连结(见图1),连结单元的力学特性采用切向刚 度系数 *k*_x和法向刚度系数 *k*_n来表示。



R. E. Goodman 假定接触是线弹性的,法向应力 σ_n 对应于法向位移 ω_n ,剪应力 τ 对应于切向位移 ω_s ,假定 2 个方向的位移间无相互交叉影响,应力 与位移的关系用矩阵可表示为

$$\begin{cases} \tau \\ \sigma_{n} \end{cases} = \begin{bmatrix} k_{s} & 0 \\ 0 & k_{n} \end{bmatrix} \begin{cases} \omega_{s} \\ \omega_{n} \end{cases}$$
 (1)

切向刚度系数 k_s 的取值与应力 – 应变状态有 关。根据节理岩体的直剪试验,通常采用双曲线表 示相对切向位移 Δu_s 与相对切向应力 τ 之间的关 系,切线剪切刚度系数 k_s 可推导为

$$k_{\rm st} = \frac{\partial \tau}{\partial \Delta u_{\rm s}} = K_{\rm c} \gamma_{\rm w} \left(\frac{\sigma_{\rm n}}{P_{\rm a}}\right)^{n_{\rm c}} \left(1 - \frac{R_{\rm fc} \tau}{\sigma_{\rm n} \tan \varphi_{\rm c}}\right) \qquad (2)$$

式中: u_s 为切向位移; K_c , n_c , R_{f_c} 为均非线性试验参数; ρ_c 为接触面上的外摩擦角; γ_w 为水的重度; P_a 为标准大气压。

Goodman 单元能较好地反映接触面切向应力 和变形的发展,能考虑接触面变形的非线性特性。 但由于它是非严格意义上的接触单元,数值中容易 产生接触面法向嵌入现象,不能严格保证接触面法 向变形协调,为了克服这一不足,PHASE²软件在 应用 Goodman 节理单元时,对传统意义的单元进行 了改进,使其更能适合于岩体中节理的法向变形, 施压时不会出现两侧普通单元的相互嵌入。在 PHASE²中节理可看作是一种具有切向和法向位移 的弹簧,允许节理节点在同时移动的节点间相互错 动以产生切向位移和法向位移,节理也可表现出塑 性屈服行为,允许它们在裂缝的两侧发生滑动。 2.2 JFEM-SSR 法

PHASE²中,考虑基于强度折减法的节理岩体 有限元法,可以采用不同的节理网络建模,节理本 构关系基于Mohr-Coulomb(简称M-C)本构模型的扩 展,即在 M-C 体中增加节理面,此节理面也服从 M-C 屈服准则。该模型同时考虑岩体和节理的物理 力学属性,破坏可能先出现在岩体中或沿节理面,或 二者同时破坏,其主要取决于岩体应力状态、节理 产状、岩体及节理接触的非线力学性质等。M-C 模 型的屈服面和塑性势面已被广大学者所熟知,现介 绍一下与节理面相关的屈服准则。

通常情况下,节理面的方位和应力状态反映在 局部坐标系(见图 2,节理倾角为 θ)中,为在同一坐 标系中将 M-C 屈服准则应用于节理中,坐标变换为

$$\sigma_{1}' = \sigma_{1} \cos^{2} \theta + 2\sigma_{12} \sin \theta \cos \theta + \sigma_{2} \sin^{2} \theta$$

$$\sigma_{2}' = \sigma_{1} \sin^{2} \theta - 2\sigma_{12} \sin \theta \cos \theta + \sigma_{2} \cos^{2} \theta$$

$$\sigma_{3}' = \sigma_{3}$$

$$\tau_{12}' = -(\sigma_{1} - \sigma_{2}) \sin \theta \cos \theta + \tau_{12} (\cos^{2} \theta - \sin^{2} \theta)$$
(3)

式中: σ_1' , σ_2' , σ_3' 分别为局部坐标系中的第一、 二、三主应力; τ_{12}' 为局部坐标系中的切应力。





相应地,局部坐标下弹性应力和应变增量可表 示为

$$\Delta \sigma_{1}^{\prime} = \alpha_{1} \Delta e_{1}^{\prime e} + \alpha_{2} (\Delta e_{2}^{\prime e} + \Delta e_{3}^{\prime e})$$

$$\Delta \sigma_{2}^{\prime} = \alpha_{1} \Delta e_{2}^{\prime e} + \alpha_{2} (\Delta e_{1}^{\prime e} + \Delta e_{3}^{\prime e})$$

$$\Delta \sigma_{3}^{\prime} = \alpha_{1} \Delta e_{3}^{\prime e} + \alpha_{2} (\Delta e_{2}^{\prime e} + \Delta e_{1}^{\prime e})$$

$$\Delta \tau = 2G \Delta \gamma^{e}$$

$$(4a)$$

其中,

$$\alpha_1 = K + 4G/3$$

$$\alpha_2 = K - 2G/3$$
(4b)

式中:*K*为体积模量,*G*为剪切模量, $\Delta e_i^{\prime e}$ (*i* = 1,2, 3)为弹性正应变增量, $\Delta \gamma^e$ 为弹性切应变增量。

节理面屈服准则在 (σ₂', τ) 坐标系中的函数形 式如图 3 所示,图中 "+","-"分别表示稳定区 域和屈服区域。



图 3 PHASE²节理面屈服准则 Fig.3 Joint failure criterion in PHASE²

根据 M-C 屈服准则 ,屈服包络线 $AB \propto (\sigma'_2, \tau)$ 坐标下可表示为 $f^s = 0$,拉伸破坏包络线 BC 可表 示为 $f^t = 0$,且存在如下函数关系:

$$\begin{cases} f^{s} = -\tau - \sigma'_{2} \tan \varphi_{j} + c_{j} \\ f^{t} = \sigma_{jt} - \sigma'_{2} \end{cases}$$
(5)

式中: c_j , φ_j , σ_j , σ_j , β 别为节理面的黏聚力、内摩擦 角及抗拉强度。若节理在岩体内发生剪切位移和法 向位移较大时,也可表现出塑性屈服行为,若岩体 的应力状态出现在稳定区域,呈线弹性状态,此时, 不需要进行塑性修正,若进入屈服区域时,应该根 据关联(非关联)流动法则,需进行适当的修正。

剪切强度折减(SSR)法在节理岩体中的实现过 程可表述为:在特定的屈服准则下,岩体强度参数 (黏聚力 c、内摩擦角 φ 、抗拉强度 σ_t)和节理的强度 参数(c_j , φ_j , σ_{jt})分别进行折减,对边坡进行非线 性数值计算,直到计算收敛为止,此时的折减系数 即为节理边坡的稳定系数。PHASE² 软件中的收敛 判据分别从有限元迭代计算的是否收敛和力或关键 点位移的突变作为边坡破坏的标志。

2.3 PHASE²节理网络模型

PHASE² 软件提供了 6 种节理网络模型进行地 质建模,即除了平行确定模型、平行统计模型、交 错模型外,也可以使用离散裂缝网格(DFN)进行建 模。DFN 随机节理的生成都是根据泊松点过程法, 该方法假定节理间的位置是自由的,并假定它们的 位置沿坐标轴为均匀随机分布。软件中包含的 DFN 模型有 Baecher 圆盘模型, Veneziano 多边形模型和 Voronoi 模型^[11-14]。

文中主要应用 Voronoi 模型对边坡风化程度极 为剧烈的碎块石区进行建模。该模型对二维的 Voronoi 进行分割,泊松过程将节理面细分为非重 叠的凸多边形。Voronoi 节理网络由这些凸多边形 的边界线段组成。Voronoi 分割开始于泊松点过程, 首先要定义分割种子或生成器。Voronoi 多边形和 平面内临近的种子相一致,平面区域的约束界线和 种子生成器生成的种子等距离排列。由泊松点过 程生成的种子一般情况下并不能均匀地在平面内分 布,一些点可能与临近点相互捆绑,其他点远离 这些点。因此,理想情形下就是使种子的分布更 加规则化,这样 Voronoi 多边形将更加规则。 PHASE² 软件允许用户或者自定义种子密度,或者 自定义 Voronoi 多边形的边长。Voronoi 裂缝网络特 别适用于极其破碎、没有优势节理的岩体中。

3 G-B 算例分析

为了更好地说明 JFEM 法应用于节理化岩质边 坡中的可靠性和有效性,首先对基于 G-B 法的倾倒 边坡的变形破坏机制和失稳模式进行分析验证。该 方法是由 R. E. Goodman 和 J. W. Bray^[3]在现场考察 中,提出岩块在阶梯状底面上倾倒的极限平衡分析 方法,该方法将倾倒边坡的破坏分为弯曲式倾倒、 岩块式倾倒和岩块弯曲复合式倾倒 3 种。图 4 为 R. E. Goodman 和 J. W. Bray^[3]提供的一个算例,开挖 边坡高度为 92.5 m,坡角为 56.6°,坡顶面仰角为 4°, 岩层倾角为 60°,倾向坡外。岩体重度 $\gamma = 25$ kN/m³, 条柱底面和侧面的摩擦角均为 38.15°,将破坏岩体 编号为 16 个条块^[3]。G-B 模型以坡脚第一块岩柱所 需外力作为衡量边坡稳定与否的标志,通过对建立 岩块的力和力矩平衡,以确定岩块究竟是处于倾倒



状态还是滑动状态, G-B 模型在计算时取边坡的稳定系数 $F_s = 1$ 。

采用平行确定节理模型建立与 G-B 法相同的地 质模型(见图 5),应用节理有限元强度折减法,以有 限元计算的收敛性和关键点处位移的突变作为稳定 系数的计算标准,可自动获得边坡的稳定系数。

图 5 JFEM 计算模型 Fig.5 JFEM calculation model

对节理和岩石材料的设置分别为:

(1) 节理的滑动准则遵循 M-C 准则,抗拉强度 $\sigma_t = 0$ MPa,峰值黏聚力 c = 0 MPa,峰值内摩擦角 $\varphi = 38.15^\circ$,法向刚度 $k_n = 10\,000$ MPa/m,切向刚度 $k_s = 1\,000$ MPa/m。

(2) 岩石材料采用地应力和体力加载以获得地 应力平衡状态,重度 γ = 25 kN/m³,为各向同性弹性 材料,弹性模量 E = 20 GPa,泊松比 $\mu = 0.3$ 。

有限元的分析结果与 G-B 法的分析结果有所 不同。二者的差异性在于,G-B 法将边坡从坡脚到 坡顶划分为 3 个区域:即坡脚的滑动区、中间的倾 倒区和坡顶的稳定区是合理的,但是各区滑块的个 数不同,1 和 2 岩块为滑动区,稳定区岩柱为 15 和 16;倾倒区的岩柱不仅有倾倒变形,同时出现了滑 移现象,这种面接触模式与 G-B 法的假定的点接触 有所不同,节理在变形过程中,接触面上不仅不法 向变形而且有剪切变形,节理也可表现出塑性屈服 行为,允许它们在裂缝的两侧发生滑动。边坡倾倒 变形后的最大总位移云图如图 6 所示,此时 16 条节 理已全部屈服。稳定系数随位移的变化曲线如图 7 所示,边坡破坏时的最大位移约为 0.013 m,此时边 坡的强度折减系数(*SRF*),即稳定系数 *F*_s = 0.99,与 G-B 方法相比,结果极其接近。无论从有限元计算 程序是否收敛还是从关键点处位移的突变来分析, 都可以得出节理边坡的稳定系数。

通过 JFEM 对边坡的倾倒破坏进行分析,较真 实地反映了节理岩体的应力 – 应变关系,节理的变 形破坏更符合实际情况,并且采用强度折减法计算 稳定系数来评价岩石边坡倾倒破坏更加合理。

- 4 工程应用分析
- 4.1 工程概况

坪溪大桥左幅 6[#]桥墩边坡位于广东省乐昌市梅

花镇跌牛排村境内,边坡区上覆地层为第四系坡积 粉质黏土 (Q_{4}^{d}) 夹碎块石, 黄褐色, 可塑~硬塑, 黏 性一般~差,碎块石含量大,约为85%,强度、稳 定性较差,层厚0.50~2.60m。下伏基岩为中统东 岗岭组(D2d)灰岩,强风化,灰色,裂隙、局部溶蚀 发育,隐晶质结构,偶夹微风化薄层;主要矿物成 分为方解石。边坡最大高度为 16.5 m, 长约 45 m, 坡面倾向为 317°, 倾角 75°。坡面倾向与岩层倾向 夹角 155°, 为岩质斜交坡。受构造影响, 岩层顺层 页理发育,成页状灰岩,地层产状112°38°勘察 区主要发育 2 组裂隙: (1) 340 ~ 350 ° 78 ~ 82 °, 密度(1~2)条/m,闭合,可见延伸0.50~4.00m;(2) 250 ~ 260 ° 35 ~ 42 °, 密度(2~4)条/m, 闭合, 可 见延伸 0.45~3.00 m。边坡是由于开挖广乐高速公 路 T3 合同段坪溪大桥右幅 5[#]桥墩承台及施工便道 所形成。开挖过程中,掉块、剥落现象严重,给机 械及施工人员造成直接危害,有必要对其稳定性做 出评价。

4.2 计算模型及参数的确定

边坡结构从上到下分为 3 个区。I 区位于坡体 上方,主要为碎块石,风化剧烈,极破碎,易采用 裂隙网络 Voronoi 模型;II 区位于坡体中部,坡体 较上部岩体完整,被J2 切割,节理采用平行统计模 型;III 区边坡岩层最完整,被一交错节理切割,采 用交切节理模型(见图 8)。节理几何参数见表 1。边 坡及节理岩石力学参数见表 2,3。

4.3 模拟计算分析

采用基于强度折减法的 JFEM 对该边坡进行稳 定性分析,计算结果见图 9,边坡破坏时最大总位 移为 0.084 m(见图 10),稳定系数为 1.59,表明该边 坡有足够的安全余度,为了防止剥落、掉块现象

图 8 边坡计算模型 Fig.8 Slope calculation model

表1 节理几何参数统计

Table 1 Statistics of joint geometric parameter	Table 1	Statistics o	of joint	geometric	parameters	3
---	---------	--------------	----------	-----------	------------	---

<u></u>	节理 编号							
辺城 公区		倾角/	间距/m		迹长/m		连续率/%	
기즈		()	均值	标准差	均值	标准差	均值	标准差
ΙX	J1	_	_	-	_	-	_	-
II 🗵	J1	38	2.1	0.4	3.4	1.2	0.7	0.15
	J2	80	2.3	0.5	2.0	1.0	0.5	0.10
III 🗵	J1	38	5.2	0.8	-	-	-	-
	J3	39	3.6	1.1	_	-	_	_

注: I 区的 Voronoi 种子密度为 0.6 m³。

Table 3

表 2 边坡各层岩石力学参数

Table 2 Mechanical parameters of rock in each layer of slope

边坡	风化情况	重度/ (kN · m ⁻³)	抗拉	抗剪强度参数		弹性	泊松比
分区			」 MPa	c/MPa	φ/(°)	1天里/ MPa	μ
ΙX	强风化	22.7	0.0	0.031	27.1	2 000	0.30
ΠX	弱风化	25.8	0.1	0.240	35.5	5 000	0.27
III 🗵	微风化~ 新鲜	27.2	0.2	0.370	41.4	7 500	0.25

表 3 节理岩石力学参数

Joint mechanicd parameter

Table 5 Joint meenamed parameters								
节理 编号	节理 类型	抗拉 强度/ MPa	c/ MPa	φ/(°)	法向 刚度/ (MPa・m ⁻¹)	切向 刚度/ (MPa・m ⁻¹)		
J1	岩层	0	0	23	100 000	10 000		
J2	结构面	0	0	27	250 000	10 000		
J3	结构面	0	0	34	250 000	10 000		

图 9 开挖边坡最大总位移云图

Fig.9 Nephogram of maximum total displacement of excavation slope

的发生,可进行简单的锚喷支护。 为了综合考虑不同因素对边坡稳定性的影响, 分别进行考虑地下水渗流作用、地震作用、岩层倾

(1) 地下水渗流作用的影响。固定模型左侧边 界总水头为 34.82 m, 右侧总水头为 21.78 m, 坡面 为自由入渗面。当坡面入渗系数 q 分别取 2.5×10^{-6} , 8×10⁻⁶, 2×10⁻⁵, 1×10⁻⁴ m/s 等值时, 边坡稳定系 数的变形曲线如图 11 所示。开挖坡面处取一岩层进 行剪切位移与法向位移的监测,变化趋势如图 11 所示。从图 12(a)中可以看出,随着降雨入渗系数的 增大,岩层剪切位移在增大;同一降雨入渗的情形 下,随岩层横坐标的增大,剪切位移不断增大,当 X = 29.375 m 时, 位移最大, 此时岩层处于坡角最 陡的地方,坡面上的降雨往该处汇聚,使得节理内 孔隙水压力达最大值,在地应力和孔隙水压力的共 同作用下,岩层出现最大的剪切位移。从图 12(b)中 也可看出,降雨入渗系数的不断增大导致岩层的法 向位移呈增大趋势,同一降雨入渗条件下,法向位 移沿节理横坐标的增大不断慢慢减小 , 这是因为横 坐标越大, 越接近地表, 孔隙水压力对法向应力的 影响越小,从而位移变小。q = 2.5×10⁻⁶ m/s 时孔隙 水压力分布见图 13(SRF = 1.55)。

(2) 地震作用的影响。边坡区为抗震设防 VI 度 区,地震动峰值加速度为 0.05 g,地震动反应谱特 征周期为 0.35 s。为考虑地震作用的影响力,设计 地震动峰值加速度分别取(0.03~0.10)g,对坪溪大 桥右幅 5[#]桥墩桥墩边坡稳定性影响,图 14 为地震

图 14 节理屈服单元分布 Fig.14 The yield element of joint in rock slope

动加速度为 0.05 g 时的坡体屈服单元分布(SRF = 1.35),节理单元几乎全部屈服。图 15 为稳定系数、 剪切位移和法向位移随地震峰值加速度 a 的变化曲 线。从图 15(a)中的变化趋势可看出,地震作用下边 坡失稳的可能性要明显大于降雨入渗情形。由图 15(b)可知,随着地震峰值加速度的增大,水平作用 的地震波使剪切位移也不断加大,同一地震峰值加 速度下,随节理横坐标的增大,剪切位移先增大后 减小,且在 X = 33.375 m 达最大值,最大值处位于 边坡开挖区,这说明地震作用下,岩层的剪切变形 减发生剧烈变化,边坡极易产生较大变形,剥落、 崩塌现象。由图 15(c)可知,法向位移的变化幅度要明 显大于剪切位移,在地震横波剪应力的反复作用下, 岩层逐渐发生倾倒弯曲,接近开挖坡面体,因波的能 量释放,位移有所减小,但边坡破坏的可能性增大。

(3) 岩层倾角及厚度的影响。仅考虑开挖面处 III 区节理面的倾角变化、岩层厚度变化对稳定性的 影响(见图 16)。随着岩层倾角的增大,由连续梁理 论,岩层在水平面上的投影长度,变形弯矩减小, 对本文所研究的反倾岩层边坡来说,稳定性不断加 大;同样,随着岩层厚度的增大,由连续梁理论,

Fig.15 Variation curves of stability coefficient, shear displacement and normal displacement with earthquake peak acceleration

岩层的惯性矩就越大,而岩层的弯曲变形变小,挠 度和转角大大减小,从而发生变形破坏的几率就越 小。

图 16 稳定系数随岩层倾角和厚度的变化曲线

5 结 论

(1)通过对 G-B 精典算例的模拟计算,体现了 JFEM 应用于层状岩质边坡模拟分析的可靠性,可 作为除离散元法以外的又一节理岩石边坡模拟计算 方法。

(2) JFEM 可以体现岩层或岩块变成破坏的非线 性本构关系,适用于复杂边界条件,通过对二者非 线性力学作用进行机制的分析,在得出边坡应力、 位移及塑性区的同时,还可以得到边坡的稳定系 数。

(3)运用节理网络模型建立广乐高速公路一桥 墩承台开挖边坡的地质模型,重点考虑了降雨入渗 条件、地震条件、岩层倾角及厚度对边坡稳定性及 变形破坏的影响。这些研究可以节理边坡的稳定性 分析、危险性评估及支护防治提供理论依据。

参考文献(References):

- [1] 左保成,陈从新,刘小巍,等.反倾岩质边坡破坏机制模型试验研究[J]. 岩石力学与工程学报,2005,24(19):3 505-3 511.(ZUO Baocheng,CHEN Congxin,LIU Xiaowei, et al. Modeling experiment study on failure mechanism of counter-tilt rock slope[J]. Chinese Journal of Rock Mechanics and Engineering, 2005,24(19):3 505-3 511.(in Chinese))
- [2] 韩贝传,王思敬. 边坡倾倒变形的形成机制与影响因素分析[J]. 工程地质学报,1999,7(3):213-217.(HAN Beichuan, WANG Sijing.
 Analysis of mechanism for toppling deformation of slope and influencing

factors[J]. Journal of Engineering Geology, 1999, 7(3):213-217.(in Chinese))

- [3] GOODMAN R E , BRAY J W. Toppling of rock slopes[C]// Proceedings of the Specialty Conference on Rock Engineering for Foundations and Slopes. Colorado , USA: [s. n.], 1976: 201-234.
- [4] 白占平,曹兰柱,骆中洲.矿山层状反倾边坡岩体移动规律的试验 研究[J]. 工程地质学报,1997,5(1):80-85.(BAI Zhanping, CAO Lanzhu,LUO Zhongzhou. The test study on movement mechanism for anti-dip layered slope rock mass[J]. Journal of Engineering Geology, 1997,5(1):80-85.(in Chinese))
- [5] 陈祖煜,张建红,汪小刚. 岩石边坡倾倒稳定分析的简化方法[J]. 岩土工程学报,1996,18(6):92-95.(CHEN Zuyu, ZHANG Jianhong, WANG Xiaogang. Simplified method for rock dumping slope stability analysis[J]. Chinese Journal of Geotechnical Engineering, 1996, 18(6):92-95.(in Chinese))
- [6] SJOBERG J. Analysis of failure mechanism in high rock slopes[C]// VOUILIE G, BEREST P ed. Proceeding of the 9th International Congress on Rock Mechanics. Paris :Taylor and Francis Group ,1999 : 127 – 130.
- [7] DUNCAN C W. Foundations on Rock[M]. 2nd ed. London : Spon E F N Ltd., 1999 : 217 – 243.
- [8] 李桂荣,佘成学,陈胜宏. 层状岩体边坡的弯曲变形破坏试验及有限元分析[J]. 岩石力学与工程学报,1997,16(4):305-311.(LIGuirong,SHE Chengxue,CHEN Shenghong. Curved deformation

damage test and FEM analysis of slope with layered rock mass[J]. Chinese Journal of Rock Mechanics and Engineering , 1997 , 16(4) : 305 – 311.(in Chinese))

- [9] 蒋良潍,黄润秋. 层状结构岩体顺层斜坡滑移——弯曲失稳计算 探讨[J]. 山地学报,2006,24(1):88-94.(JIANG Liangwei,HUANG Runqiu. Studies on estimate of sliding—bending rupture of bedded rock slopes[J]. Journal of Mountain Research, 2006, 24(1):88-94. (in Chinese))
- [10] BOBET A. Analytical solutions for toppling failure[J]. International Journal of Rock Mechanics and Mining Sciences ,1999 ,36(7) :971-980.
- [11] Rocscience Inc., Phase 2 joint network verification[R]. Ontario : Rocscience Inc., 2011.
- [12] 李守德, 俞洪良. Goodman接触面单元的修正与探讨[J]. 岩石力学 与工程学报, 2004, 23(15): 2 628-2 631.(LI Shoude, YU Hongliang. Modification of Goodman interface element[J]. Chinese Journal of Rock Mechanics and Engineering, 2004, 23(15): 2 628-2 631.(in Chinese))
- [13] BAECHER G B , LANNEY N A , EINSTEIN H H. Statistical description of rock properties and sampling[C]// Proceedings of the 18th U.S. Symposium on Rock Mechanics , 5C1 – 8. Americ : Massachusetts Institute of Technology , 1978 : 117 – 120.
- [14] DERSHOWITZ W. Rock joint systems[Ph. D. Thesis][D]. Cambridge : Massachusetts Institute of Technology, 1984.