https://doi.org/10.3799/dqkx.2024.052



# 武汉市碳酸盐岩天兴洲条带砂化白云岩成因机理及 其工程特性

莫 云1,胡新丽1\*,崔德山1,谢昭宇1,金新锋2,熊宗海3

1. 中国地质大学(武汉)工程学院,湖北武汉 430074

2. 中机三勘岩土工程有限公司,湖北武汉 430011

3. 武汉科技大学资源与环境工程学院,湖北武汉 430081

摘 要:武汉市碳酸盐岩天兴洲条带,发育一套巨厚层砂化白云岩.为查明该岩层的成因及工程特性,采用构造调查、薄片鉴定、X射线衍射试验(X-ray diffraction,XRD)、X射线荧光光谱分析试验(X-ray fluorescence,XRF)、颗粒分析试验、饱和单轴抗 压强度试验等多种方法,对砂化白云岩成因及其工程特性进行深入研究.结果表明:研究区位于3条断裂之间,且地层出现倒 转现象,表明该区域在印支期所受的挤压应力及燕山期所受的张拉应力非常强烈,区域构造特征及显微镜下照片也佐证了这 一观点;砂化程度越强烈,白云石矿物含量就越低,而石英石及黏土矿物含量则越高;CaO、MgO等主量化学成分迁移演化特 征与白云岩砂化过程呈一定的负相关性,而SiO<sub>2</sub>、Al<sub>2</sub>O<sub>3</sub>、Fe<sub>2</sub>O<sub>3</sub>等主量化学成分则与之呈一定的正相关性.综上所述,研究区内 砂化白云岩及其不均性特征的成因机理可以从"宏观构造动力作用"、"细观矿物结构组成"和"微观化学成分变迁"3个层面予 以概括.砂化程度对白云岩饱和单轴抗压强度影响极大,其在砂化阶段"微一弱、微一中、微一强"的降幅分别可达38.6%、 68.1%、90.0%,且呈幂函数关系;由此,拟合得到⑤1全砂化极破碎白云岩的饱和单轴抗压强度标准值为1.3 MPa,解决了全砂 化白云岩难以制作标准岩样进行室内试验获取岩体力学参数的工程难题.

关键词:武汉市碳酸盐岩天兴洲条带;砂化白云岩;成因机理;工程特性;工程地质. 中图分类号: P64.4 **文章编号:** 1000-2383(2025)06-2298-13 **收稿日期:**2024-02-22

# Formation Mechanism and Engineering Characteristics of Sandy Dolomite in Wuhan Tianxingzhou Carbonate Rock Belt

Mo Yun<sup>1</sup>, Hu Xinli<sup>1\*</sup>, Cui Deshan<sup>1</sup>, Xie Zhaoyu<sup>1</sup>, Jin Xinfeng<sup>2</sup>, Xiong Zonghai<sup>3</sup>

1. School of Engineering, China University of Geosciences (Wuhan), Wuhan 430074, China

2. China Machinery TIDI Geotechnical Engineering Co., Ltd., Wuhan 430011, China

3. School of Resources and Environmental Engineering, Wuhan University of Science and Technology, Wuhan 430081, China

**Abstract:** The Tianxingzhou carbonate rock belt in Wuhan has developed an exceptionally thick sandstone dolomite formation. To elucidate the genesis and engineering characteristics of this rock formation, a comprehensive study was undertaken employing

- **引用格式:**莫云,胡新丽,崔德山,谢昭宇,金新锋,熊宗海,2025.武汉市碳酸盐岩天兴洲条带砂化白云岩成因机理及其工程特性.地球科学,50 (6):2298-2310.
- **Citation**: Mo Yun, Hu Xinli, Cui Deshan, Xie Zhaoyu, Jin Xinfeng, Xiong Zonghai, 2025. Formation Mechanism and Engineering Characteristics of Sandy Dolomite in Wuhan Tianxingzhou Carbonate Rock Belt. *Earth Science*, 50(6):2298-2310.

基金项目:国家自然科学基金重点国际(地区)合作与交流项目(No.42020104006).

作者简介:莫云(1981-),男,博士研究生,高级工程师,主要从事岩土工程勘察、设计、施工、监测与检测方面的实践与研究工作.ORCID: 0009-0005-2589-9432.E-mail: 18317108@qq.com

<sup>\*</sup>通讯作者:胡新丽,教授,博士生导师,主要从事地质灾害防治及岩土体稳定性评价等研究工作.ORCID:0000-0003-3440-0064.E-mail: huxinli@cug.edu.cn

various methods, including structural surveys, thin section analysis, X-ray diffraction (XRD), X-ray fluorescence (XRF), particle analysis, and saturated uniaxial compressive strength tests. The results indicate that the study area is situated between three faults, and the strata are inverted, suggesting that the region experienced intense compressive stress during the Indosinian period and tensile stress during the Yanshan period. Regional structural features and microscopic observations corroborate this interpretation. Notably, the higher the degree of sandstone, the lower the dolomite mineral content, and the higher the quartz and clay mineral content. The migration and evolution characteristics of major chemical components, such as CaO and MgO, exhibit a negative correlation with the dolomite sandstone process, while components like SiO<sub>2</sub>, Al<sub>2</sub>O<sub>3</sub> and Fe<sub>2</sub>O<sub>3</sub> display a positive correlation. In summary, the primary causes of the dolomite sandstone and its heterogeneous characteristics in the study area can be attributed to three distinct scales: "macroscopic structural dynamics", "microscopic mineral structure composition", and "microscopic chemical composition evolution". The degree of sandstone significantly influences the saturated uniaxialcompressive strength of dolomite. The reduction amplitudes for the "micro-weak", "micro-medium", and "micro-strong" sandstone stages can reach 38.6%, 68.1%, and 90.0%, respectively, exhibiting a power function relationship. Consequently, the standard value of the saturated uniaxial compressive strength for the fully sandstone and extremely broken dolomite in  $\mathfrak{S}_1$ layer was fitted to be 1.3 MPa, resolving the engineering challenge of obtaining rock mechanics parameters for fully sandstone dolomite through indoor testing of standard rock samples.

**Key words:** Wuhan Tianxingzhou carbonate rock belt; sandy dolomite; formation mechanism; engineering properties; engineering geology.

# 0 引言

自从学者们(何文秀,2008;胡相波,2009;崔 杰, 2009; 张良喜, 2012; 张良喜等, 2012a, 2012b, 等)在四川美姑河坪头水电站提出"砂化白云岩"的 概念以来,白云岩及其砂化成因、规律、程度分级及 其物理力学性质等问题,越来越受到业界关注:崔 杰(2009)将顺层岸坡深部变形破坏现象与深部白 云岩砂化现象并列研究,认为白云岩微观溶蚀特征 主要受白云石成岩类型与矿物微结构控制.王朋朋 等(2019)研究了贵州砂化白云岩物理力学性质受 环境影响的程度及规律.Richter et al.(2018)从化学 元素层面研究了白云岩砂化机理和破坏模式.姚婷 婷等(2020)通过分析白云石同位素地球化学特征, 认为渤海湾盆地黄河口凹陷沙河街组白云岩成因 机理及过程为:淡水淋滤→成岩环境微生物影响→ 胶结作用→埋藏白云岩化.刘志波等(2021)和李文 奇等(2023)分别通过地球化学、同位素和稀土元素 分析,发现不同类型的白云岩具有不同的地球化学 特征及白云石化机理.郭颖等(2023)通过对白云岩 主量和微量元素、碳-氧同位素及稀土元素分析, 发现南京地区不同时期内白云岩的成因有:渗透回 流白云石化模式、埋藏白云石化模式、热液白云石 化模式、埋藏白云石化和热液白云石化叠加作用 模式.

学者们之所以如此重视白云岩砂化问题,是因

为白云岩的砂化尤其是全一强砂化,会导致岩体质 量急剧降低,对围岩硐室、隧道或边坡支护等工程 设计与施工产生较大不利影响,导致施工进度缓 慢、造价增加、安全受到威胁等一系列工程地质问 题:黄润秋等(2016)研究发现,大光包滑坡的主滑 面岩层为强烈砂化白云岩层,一方面滑带岩体的碎 裂、细粒化从物理上降低了滑带的摩阻力;另一方 面汶川超强地震引发砂化层突然产生超空隙压力 而流态化,是导致山体突然滑坡的主要原因.王志 杰等(2021)、Jiang et al. (2022, 2023)和 Zhou et al. (2023)对隧道围岩稳定性受白云岩砂化程度的影 响及其破坏控制判据进行了定量数值分析.赵泽昌 等(2023)发现中等砂化白云岩岩体呈块状破碎结 构,爆破控制难度很大并对其建模计算,提出了适 用于中等砂化白云岩的光面爆破设计参数的合理 取值范围.Dong et al. (2023)、Jiang et al. (2022, 2023)和 Zhou et al. (2023)认为富水砂化白云岩地 层在隧道施工中容易发生涌水、涌沙灾害,他们分 别从渗流破坏类型与机理、渗流压力降低、渗流破 坏治理等方面研究了该问题.

武汉市碳酸盐岩天兴洲条带,发育一套巨厚层 砂化白云岩层.其中,因全砂化导致的极破碎岩层, 厚度变化极大,由此引发了一系列工程地质难题, 例如:因全砂化白云岩的节理裂隙强发育、岩体结 构极破碎,难以制作标准岩样通过室内试验获取岩 体力学参数;对于桩基工程来说,该岩层的相关桩 基参数如何取值尚缺乏经验.目前,对该岩层的成 因及其工程特性研究非常有限,其物理力学指标的 取值又必须以此作为基础才能更加准确并符合工 程实际.为此,采用构造调查、薄片鉴定、XRD (X-ray diffraction)试验、XRF(X-ray fluorescence)试 验、颗粒分析试验及饱和单轴抗压强度试验等多种 方法,进行了深入研究与论证,为砂化白云岩的力 学性质、桩基参数取值等研究打下基础,具有重要 的工程实践意义.

# 1 研究区概况

武汉市6个碳酸盐岩条带相对独立且平行分布 (图1),其中最北部的天兴洲条带(L1)东西向长约 49.8 km,南北向宽处约5.27 km、窄处约0.35 km,覆 盖面积约110 km<sup>2</sup>,是武汉市汉口北城市发展主要 区域.

研究区地理上位于武汉市黄陂区,地质上处于 天兴洲条带(L1)西北端,地貌上以剥蚀堆积垄岗为 主,区域上为团鱼山一青山向斜核部.区内碳酸盐







图 2 研究区域地质构适图 Fig.2 Geological structure map of study area

岩地层包括泥盆系黄家登组 D<sub>3</sub>h、石炭系大埔组和 黄龙组并层 C<sub>2</sub>h+d、二叠系栖霞组 P<sub>2</sub>q、三叠系大冶 组 T<sub>1</sub>d.因天兴洲碳酸盐岩条带岩溶发育异常(罗小 杰,2013,2015),区内碳酸盐岩白云岩化、白云岩砂 化现象强烈,形成一套巨厚层砂化白云岩地层.目 前揭露该套地层的地点为:东起刘店立交,中部在 盘龙城大道与巨龙大道交汇处南侧,西至龙港大道 与航城西路交汇处.该走向与天兴洲条带长江北岸 中段的石炭系走向基本相符(图2).根据其岩性、岩 心,结合区域基岩地质图,初步判断为石炭系大埔 组和黄龙组并层 C<sub>2</sub>h+d,厚层状白云质角砾岩、细 晶白云岩.

## 2 砂化白云岩分层及其岩心特征

分析整理了上述揭露点的大量勘探资料,将白 云岩层划分为⑤1全砂化(极破碎一破碎)、⑤2弱砂 化(较破碎一较完整)两个大层以及"⑤1a强砂化、 ⑤2a中砂化、⑤2b微砂化"等3个透镜体层,见图3(限 于篇幅,仅展示了⑤1及⑤2两个主层的照片).

总体上,白云岩的砂化以全砂化和弱砂化为 主,其余程度的砂化层不能单独成层,分别是⑤<sub>1</sub>和 ⑤<sub>2</sub>层的透镜体,各岩层岩心特征如下.

⑤1层:全场分布,岩体极破碎,厚度变化极大、

普遍揭露厚度10~20 m,最小揭露厚度0.7 m,最大 揭露厚度可达37.9 m,岩心呈砂糖状细颗粒,无法 取得原状样,取心率低,约45%,RQD指标几乎为 0,该岩层有别于一般全一强风化岩,对其进行标贯 或动探试验均不能正常击人,说明其在原位状态时 岩体仍具有一定强度;⑤1。层:呈透镜体分布于⑤1层 白云岩内,分布无规律,局部层厚可达1~2 m,岩体 破碎,岩心呈短柱状或碎块状,取心率低,约60%, RQD指标为20%左右,强砂化现象应属砂化白云 岩中典型的"砂包石"现象.

⑤2层:全场分布,受砂化不均匀性影响,埋深相差极大;岩体较完整,岩心呈短柱或长柱状,取心率高,约80%,RQD指标为70%左右;⑤2点层:呈透镜体分布于⑤2层内,分布无规律,岩体较破碎,岩心呈短柱状,取心率稍高,约65%,RQD指标为50%左右;⑤2点层:呈透镜体分布于⑤2层内,分布无规律,岩体完整,岩心呈短柱或长柱状,取心率高,约85%,RQD指标为70%左右.

研究区内的全砂化白云岩并非呈条带状分布, 而是大范围、巨厚层分布;全砂化白云岩形成的颗 粒物只到粗砂级别,尚未形成白云岩粉乃至粉质黏 土.总体上,同一场地内砂化程度有随着埋深的增 大而逐渐减弱的趋势,但全一弱砂化的厚度变化极 大,规律性不强,存在各向异性特征.无论是何种程





度的砂化,不均匀性总是伴随着整个钻进过程,这 给钻探施工、勘察分层及桩基选型等工作带来很大 困难.

# 3 砂化白云岩成因

#### 3.1 宏观构造动力作用

受地质构造演化与碳酸盐岩发育史影响,武汉 市发育两套碳酸盐岩地层:第一套为古生代中晚期 形成的石炭系大埔组和黄龙组并层C<sub>2</sub>h+d及二叠 系栖霞组P<sub>1</sub>q灰岩;第二套为中生代早期形成的三 叠系大冶组T<sub>1</sub>d灰岩.

研究区所处的天兴洲条带西北端,区域内主要 发育志留系S、泥盆系D、石炭系C、二叠系P、三叠 系T、白垩系K、古近系K-E、新近系N,缺失侏罗系 J,推测侏罗系整体发生抬升剥蚀(图2).其中,志留 系S、泥盆系D、石炭系C、二叠系P、三叠系T发生 了褶皱变形,而白垩系K、古近系K-E、新近系N所 受构造作用较小,大部分新近系N被抬升剥蚀,只 留下少部分覆盖于古近系K-E之上.该区域构造上 主要受3条NNE-SSW向张性断裂控制,切割的最 新地层为白垩一古近系公安寨组K<sub>2</sub>E<sub>1</sub>g陆相红色碎 屑岩,对先期构造起到明显改造作用,而未切割N<sub>1</sub>g 地层,因此推测为燕山运动造成.NNE-SSW向大断 裂之间发育的NWW-SEE向构造,被该断裂所切 割,因此推测该构造较该断裂更早,应为印支运动 形成.NWW-SEE向构造主要受挤压应力作用造 成,其向斜核部为三叠系T,故推测为三叠系T之后 形成,并伴生发育同走向压、压扭性断裂.

区域内褶皱主要为团鱼山-青山复式向斜,呈 NWW-SEE向展布,长约40km,宽3.0~3.5km,向 斜西端于睡虎山一带扬起,其核部为三叠系大冶组 T<sub>1</sub>d,局部被白垩-第三系K-E"红层"覆盖.北翼发 育两条规模较大的北西走向断层,南翼由次一级岱 家山背斜、戴家湖背斜、井冈山向斜和楠木桥向斜 构成.区域西北部发育一条NE走向小型正断层,倾 向SE,倾角84°,说明该处系受较大张拉应力而形 成,并受限于下部的NWW走向断裂,因此推测该 小型正断层为NNE向大断裂同期形成的伴生断裂.

襄樊一广济断裂长期活动历史,对武汉市构造 尤其是碳酸盐岩的平面分布产生了深远影响.中生 代中早期(三叠纪末)的印支运动,产生强烈的 NNE-SSW向挤压应力作用,导致武汉地区形成了 一系列NWW-SEE近平行走向的线状褶皱,从而形 成了包括天兴洲条带在内的6条碳酸盐岩条带相对 独立且近平行分布的总体格局,同时为白云岩的产 生提供了母岩基础;中生代中晚期(白垩纪)的燕山 运动,又使挤压应力作用向张拉应力作用转变,该 转变形成的张性断裂(裂隙)为同时期大量喷发的 构造热液提供了流动通道,使得紧邻襄樊一广济断 裂的天兴洲条带碳酸盐岩较远离该断裂的其他条 带碳酸盐岩发生了更为强烈的构造热液白云岩化、 硅化作用(Davies and Smith, 2006;李荣等, 2008; 刘宏等, 2016). 表1 ⑤2层白云岩显微镜下照片及其特征

Table 1 Microscopically photographs of (5)<sub>2</sub> dolomite and its characteristics

BP1-1 BP2-2





角砾状结构,形成大小不等的孔洞和裂隙, 被白云岩、硅质岩碎屑及粒间岩石矿物碎 粒、碎粉填充(起胶结作用),低级区域变质

BP4-1

碎粒、碎粉或石英充填;动力变质

BP5-1

BP3-2

角砾状结构,形成大小不等的孔洞和裂隙, 碎裂结构,形成大小不等的孔洞和裂隙,被 局部充填破碎的岩粒并发生褐铁矿化,岩 石角砾含量较低区域,多为微晶白云石与 硅质物质;动力变质

BP6-2



者;生物碎屑灰岩被白云石交代,动力变质

填碳酸盐矿物,少量被硅质矿物充填,也有中空 周围为岩石或矿物碎粒、碎粉,有贯穿裂 岩石角砾周围裂隙内见无色硅质填充;动力 隙;动力变质

微晶结构,裂隙发育,其宽度窄、延伸长,内部充 角砾状结构,形成大小不等的白云岩碎屑, 角砾状结构,形成大小不等的孔洞和裂隙, 变质

对⑤。层所做的12组薄片鉴定试验,佐证了上述 观点,显微镜下照片见表1(仅展示了部分有代表性 的照片),分析表明:(1)显微镜下定名多为"浅变质 细晶白云岩角砾岩",少有"碎裂状微、细晶白云岩", 符合石炭系大埔组和黄龙组并层C<sub>2</sub>h+d白云岩的特 征.(2) 岩石的白云岩化很彻底,白云石含量在 75%~95%,普遍存在动力变质、局部有变质重结晶 现象,大部分岩心呈角砾状结构,是强烈岩石动力变 质作用的反映.(3)在构造应力作用下,白云岩发生碎 裂,形成角砾碎屑和碎粒、碎粉,发育规模不等的裂 隙和孔洞并被岩石碎粒、碎粉填充,少部分被碳酸盐 矿物或硅质矿物集合体充填,对岩石起胶结作用.

#### 3.2 细观矿物结构组成(XRD试验)

对5类不同砂化程度的白云岩分别取样进行了 5组矿物成分分析试验(XRD),各砂化程度时白云

#### 表2 各砂化程度时白云岩矿物成分含量(%)

Table 2 The contents of dolomite mineral composition in different sanding degrees  $(\frac{1}{2})$ 

	0	8		
日日五万秒	白云石	铁白云石	石英石	高岭土
<b>広与</b> 及石称	含量	含量	含量	含量
⑤1全砂化	49.79	24.59	10.46	15.17
⑤ <sub>1a</sub> 强砂化	55.58	22.88	11.54	10.01
⑤2a中砂化	42.65	37.76	11.85	7.73
⑤2弱砂化	47.66	39.51	12.83	0.00
⑤ <sub>2b</sub> 微砂化	82.78	13.63	2.84	0.75

岩矿物成分含量统计结果见表2,图4(限于篇幅,仅 展示了⑤<sub>1</sub>及⑤<sub>2</sub>两个大层的试验图片).

各砂化程度下,研究区内白云岩的矿物组成主 要有以下特征:(1)白云岩矿物成分以白云石 (CaMg(CO<sub>3</sub>)<sub>2</sub>)、铁白云石(Ca(Fe,Mg,Mn)(CO<sub>3</sub>)<sub>2</sub>)、





石英石(SiO<sub>2</sub>)及黏土矿物(高岭土(A1<sub>2</sub>Si<sub>2</sub>O<sub>5</sub>(OH)<sub>4</sub>)) 为主,在74.38%~96.41%;很明显,砂化程度越强 烈,白云石及铁白云石的含量越低,而石英石及黏 土矿物的含量则越高(图5).(2)白云岩矿物成分不 纯、多样,且存在中空孔隙和裂隙,这一方面为岩溶 裂隙水提供了更好的流动通道,另一方面又使得白 云岩的多样化矿物之间呈分散形态,从而导致差异 溶蚀现象,此时方解石作为主要胶结物,结构链接 相对较弱,首先被溶蚀并被岩石矿物碎粒、碎粉取 代;同时,白云岩主要沿晶间孔或晶体结合面溶蚀 分解及切性割崩解,在溶蚀过程中常伴有晶体的脱 落,从而形成类似砂糖状白云岩砂颗粒乃至白云 岩粉.

#### 3.3 微观化学成分变迁(XRF试验)

对上述 5 个不同砂化程度的白云岩,开展了 XRF试验,结果见表 3.分析可知:(1)CaO、MgO 是 白云岩的主要化学成分,其平均含量之和为 39.34%.根据化学含量换算,白云石含量平均值应 大于 70.00%,纯度较高,这与显微镜下判别及 XRD 试验的测试结果基本吻合;CaO、MgO 的含量比值 在 2.65~4.61,较不稳定,说明白云岩历史沉降环境 较不稳定,受到气候及构造作用较大,这与薄片鉴 定结果基本一致;注意到⑤1层的 CaO、MgO 的含量 之和仅 14.92,而⑤20 层的 CaO、MgO 的含量之和为

50.69%,可见随着砂化程度的增强,Ca、Mg逐渐溶 蚀淋失, CaO、MgO的含量则逐渐减少(图6).(2) SiO<sub>2</sub>也是白云岩中的重要化学成分,属稳定难溶矿 物,含量在8.54%~43.96%,平均含量为18.94%, 甚至高于MgO的平均含量,这充分说明研究区内白 云岩砂化程度高且不均匀的特征:注意到SiO。的含 量明显随着砂化作用的加强而升高,总体上呈幂函 数形式增长(图6);发展到全砂化程度后,白云岩中 SiO, 富集明显, 甚至超过了CaO、MgO含量之和; SiO。这一变化过程与CaO、MgO的含量变化过程体 现了很好的负相关性;初期CaO、MgO溶蚀淋失量 相对较小,SiO,主要以微粒石英形式残留,随着砂化 作用的加剧,SiO,含量能增加到原来的几倍乃至十 几倍.(3)Al<sub>2</sub>O<sub>3</sub>、Fe<sub>2</sub>O<sub>3</sub>、Na<sub>2</sub>O、K<sub>2</sub>O 是黏土矿物的主 要化学成分,它们共同反映了岩石中的泥质含量, 这4种化学成分各自含量均不高,且以Al<sub>2</sub>O<sub>3</sub>为主; 在未砂化一强砂化阶段,4种化学成分之和仅在 0.46%~2.08%,但进入全砂化阶段后其迅速增大 至15.11%.因此,可以推断白云岩砂化是长期、渐进 过程,而泥化则是其全砂化阶段后的产物.



Fig.6 Content of main chemical components varying with sanding degree

#### 3.4 砂化白云岩成因机理

综上所述,研究区内砂化白云岩及其不均性特征的成因机理,可以从"宏观构造动力作用""细观 矿物结构组成""微观化学成分变迁"3个层面予以 概括(图7).

(1)在宏观层面,研究区位于3条断裂之间,且 地层出现倒转现象,说明该区域在印支期所受的挤 压应力及燕山期所受的张拉应力均非常强烈.这是 研究区域内碳酸盐白云岩化及白云岩砂化程度强 烈的宏观动力因素.燕山运动的张拉应力作用导致 的张性断裂(裂隙)为该时期大量喷发的构造热液 提供了流动通道,致使天兴洲条带碳酸盐白云岩化 甚至砂化(硅化)异常强烈;同时,构造营力的作用, 促使白云岩发生动力变质形成角砾碎屑和碎粒、碎 粉,对岩石起胶结作用,并发育规模不等的裂隙和 孔洞:一方面裂隙和孔洞的出现,增强了岩溶裂隙 水的流动性,加快了碳酸盐岩的溶蚀淋失速度;另 一方面胶结作用及硅化作用通常为破坏性成岩作 用,降低了岩石物性(李峰峰等,2023).以上两个方 面的共同作用,又进一步促进了天兴洲条带白云岩 的砂化(硅化).

(2)在细观层面,白云岩矿物成分不纯、多样, 且孔隙率高,这一方面为岩溶裂隙水提供了更好的 流动通道,另一方面又使得白云岩的多样化矿物之 间呈分散形态,从而导致差异溶蚀现象,此时方解 石作为主要胶结物,结构连接相对较弱,首先被溶 蚀并被岩石矿物碎粒、碎粉取代;同时,白云岩主要 沿晶间孔或晶体结合面溶蚀分解及切性割崩解,在 溶蚀过程中常伴有晶体的脱落,从而形成类似砂糖 状白云岩砂颗粒乃至白云岩粉.

表3 各砂化程度时白云岩化学成分含量 (%)

Table 3	Statistical analysis of dolo	mite chemical compo	nents in different	sanding degree (%)
	2	1		0 0

层号及名称	$SiO_2$	$\mathrm{Al}_2\mathrm{O}_3$	$\mathrm{Fe}_{2}\mathrm{O}_{3}$	MgO	CaO	$Na_2O$	$K_2O$	MnO	其他	烧失量
⑤1全砂化	43.69	10.90	2.11	3.24	11.69	0.06	2.04	3.01	0.28	23.00
⑤1a强砂化	17.44	0.14	0.26	7.52	34.65	0.05	0.01	0.03	0.00	39.90
⑤2a中砂化	14.59	0.26	0.27	8.04	35.60	0.05	0.00	0.06	0.10	41.03
⑤2弱砂化	10.43	0.17	0.33	8.87	36.43	0.06	0.01	0.07	0.00	43.63
⑤ <sub>2b</sub> 微砂化	8.54	0.56	1.41	13.90	36.79	0.06	0.05	0.04	0.59	38.06
最大值	43.69	10.90	2.11	13.90	36.79	0.06	2.04	3.01	0.59	43.63
最小值	8.54	0.14	0.26	3.24	11.69	0.05	0.00	0.03	0.00	23.00
平均值	18.94	2.41	0.88	8.31	31.03	0.06	0.42	0.64	0.19	37.12



Fig.7 Chart of dolomite sanding process

(3)在微观层面,白云岩砂化基本经历了构造 热液作用、溶蚀、淋滤、沉淀、交代等过程,原岩中原 生矿物(白云石、铁白云石等)发生物理化学变化, 释放出的 $Ca^{2+}$ 、 $Mg^{2+}$ 、 $K^+$ 、 $Na^+$ 、 $Si^{4+}$ 、 $A1^{3+}$ 、 $Fe^{2+}$ 、  $Mn^{2+}$ 等离子进入溶液被带走后,沉淀或交代形成新 的次生矿物(石英石、高岭土等).其具体表现为:易 溶物质CaO、MgO溶蚀淋失,难溶物质 $SiO_2$ 的富集, 至后期进入全砂化阶段后, $SiO_2$ 主要通过沉淀、交代 等作用与A1、Fe等元素结合形成次生黏土矿物,因 此 $Al_2O_3$ 、 $Fe_2O_3$ 、 $Na_2O$ 、 $K_2O$ 等黏土矿物元素,在全砂 化阶段后富集作用明显.上述过程的主序化学方程 式为: $CaMg(CO_3)_2 + H_2O + CO_2 + H_4SiO_4 \rightarrow SiO_2 + H_2O + Ca^{2+} + Mg^{2+} + 3HCO^-_3 + OH^-.$ 

4 工程特性研究

#### 4.1 饱和单轴抗压试验分析

本次研究,除⑤1层无法取样外,对"强一未"砂 化程度的白云岩均取得岩样并分别实施了6组、15 组、30组、15组、6组饱和单轴抗压试验(图8).

在统计时,将饱和单轴抗压强度标准值f<sub>rt</sub>> 100 MPa的白云岩视为未砂化状态,其试验数据离 散性很大,因此,在后续砂化白云岩单轴抗压强度 指标分析时,没有将未砂化白云岩考虑在内,以确 保数据的客观性和准确性.分析可知:(1)受砂化程 度不均匀的影响,各岩层在宏观上表现为f<sub>rt</sub>的区别, 力学性质分明.(2)⑤<sub>1a</sub>、⑤<sub>2a</sub>、⑤<sub>2b</sub>层均属透镜体夹层,



图 8 不同砂化程度白云岩饱和单轴抗压强度试验值分布

Fig.8 Saturation uniaxial compressive value distribution of dolomite in different sanding degrees

若将其*f<sub>rt</sub>*参与⑤<sub>1</sub>或⑤<sub>2</sub>层的参数统计并作为设计参数的取值依据,将造成⑤<sub>1</sub>层或⑤<sub>2</sub>层的参数取值产 生偏差:若将⑤<sub>1a</sub>及⑤<sub>2b</sub>层的*f<sub>rt</sub>*分别与⑤<sub>1</sub>或⑤<sub>2</sub>层共 同统计,将造成参数取值偏大,危害工程安全;若将 ⑤<sub>2a</sub>层的*f<sub>rt</sub>*与⑤<sub>2</sub>层共同统计,则会造成参数取值偏 小,增加工程造价.(3)砂化阶段"微一弱、微一中、 微一强"的白云岩饱和抗压强度降幅分别可达 38.6%、68.1%、90.0%,可见,砂化对白云岩力学性 质损伤很大.

岩体质量分级是地质工程设计与施工的重要 依据,以岩体完整程度、岩体结构特征、结构面状态 的统计分析为基础.对白云岩砂化程度进行宏观分 级,可以定性分析岩溶砂化对岩体质量的影响(董 家兴等,2023,2024).综上,对白云岩的砂化程度分级引入*f<sub>et</sub>*作为量化依据,并与岩石类别、岩体完整程度等相关指标实现对应关系,建立了具备岩石力学参数的"白云岩砂化程度划分表"(表4).又进一步发现,随着砂化程度增大,岩石强度呈幂函数降低(图9):

$$f_{rk} = 1.3 \cdot I^{2.5}, \tag{1}$$

式(1)中:I = 1、2、3、4、5,表示由强到弱的砂化等级, $R^2 = 0.999$ ,以此拟合计算得到⑤<sub>1</sub>全砂化白云岩的 $f_{ts} = 1.3$  MPa.随后开展的Hoek-Brown强度准则

表4 白云岩砂化程度分级

1 able 4 Classification table of Sandy dolomin	Table 4	Classif	ication	table	of	sandy	dol	lomite
--	---------	---------	---------	-------	----	-------	-----	--------

			•	·	
对应层号	51	(5) <sub>1a</sub>	(5) <sub>2a</sub>	52	(5) <sub>2b</sub>
砂化程度	全砂化	强砂化	中砂化	弱砂化	微砂化
砂化等级	1	2	3	4	5
岩石类别	极软岩	软岩	较软岩	较硬岩	坚硬岩
岩体完整程度	极破碎	破碎	较破碎	较完整	完整
f <sub>rk</sub> 范围(MPa)	(0,5]	(5, 15]	(15,30]	(30,60]	> 60
标准值(MPa)	拟合值1.3	7.0	22.5	43.3	70.5





理论计算及桩基原位测试工作,证明了该拟合值的 准确性.

#### 4.2 白云岩砂颗粒分析

从岩心上看,受完全砂化作用,⑤<sub>1</sub>层岩心呈砂 糖状颗粒,可视为白云岩砂;从力学性质上看,⑤<sub>1</sub>层 饱和单轴抗压强度可达1.3 MPa,具有一定的地基 承载力.粗粒土的工程性质,如透水性、压缩性和强 度等,很大程度上取决于土的粒径级配(李广信等, 2013).为进一步摸清该层作为基础持力层的可行 性,对⑤<sub>1</sub>层的白云岩砂进行了颗粒分析试验.分析 可知:全砂化状态的白云岩砂,其粒径大于0.5 mm 的颗粒含量平均值为71.9%,依据相关规范标准,应 定名为粗砂(表5).4个扰动样的均匀系数C<sub>4</sub>均大于 5,平均值为16.6;曲率系数C<sub>6</sub>仅一个大于3,平均值 为2.82,介于1~3.因此,全砂化状态的白云岩砂,级 配不均匀( $C_4$ >5)且级配曲线连续(1< $C_c$ <3),说明 级配良好(表6),因此该层作为基础持力层的可行 性是存在的.

### 5 结论与展望

#### 5.1 结论

针对研究区砂化白云岩成因以及砂化程度对 白云岩工程特性的影响问题,采用构造调查、薄片 鉴定、XRD试验、XRF试验、颗粒分析试验及饱和 单轴抗压强度试验等多种方法,进行了深入研究与 论证,结论如下.

(1)研究区内砂化白云岩层可划分为⑤1全砂化 (极破碎一破碎)及⑤2弱砂化(较破碎一较完整)两 个大层,⑤1a强砂化、⑤2a中砂化、⑤2b微砂化分别是 其透镜体;⑤1、⑤2层厚度变化极大,规律不强,存在 各向异性特征.

	表 5	白云岩砂颗分试验统计
Table 5	Part	icle test statistics of dolomite sand

	<b>H</b> 7 + <del>Y</del>	颗粒级配占比							
样品号	取件	10.00~	5.00~	0.00~	1.00~	0.50~	0.250~	<0.075	定名
	休度(m)	5.00 mm	0.00 mm	0.00 mm 1.00 mm	0.50 mm 0.25 m	0.25 mm	0.075 mm	<0.075 mm	
RD1	30.5~30.7	1.46%	34.02%	16.69%	25.71%	7.55%	3.04%	11.54%	粗砂
RD2	33.0~33.2	0.13%	14.23%	9.58%	40.72%	20.09%	8.26%	7.00%	粗砂
RD3	33.5~33.7	1.09%	40.32%	11.42%	29.61%	10.37%	3.15%	4.04%	粗砂
RD4	34.0~34.2	0.20%	18.21%	8.16%	32.40%	20.73%	8.94%	11.36%	粗砂
最大值	—	1.46%	40.32%	16.69%	40.72%	20.73%	8.94%	11.54%	_
最小值	—	0.13%	14.23%	8.16%	25.71%	7.55%	3.04%	4.04%	_
平均值	—	0.75%	26.89%	11.78%	32.48%	14.50%	5.90%	8.25%	_

表 6

白云岩砂颗粒级配曲线

#### Table 6 Particle grading curves of dolomite sand RD1 RD2 RD3 RD4 いたの 颗粒粒径 d/mm 期粒纹径d/m 颗粒粒径d/m 颗效粒径 d/m $d_{60} = 1.64, d_{30} = 0.62, d_{10} = 0.04,$ $d_{60} = 0.76, d_{30} = 0.42, d_{10} = 0.12,$ $d_{60} = 2.06, d_{30} = 0.67, d_{10} = 0.30,$ $d_{60} = 0.74, d_{30} = 0.35, d_{10} = 0.06,$ $C_{\mu} = 41.00, C_{c} = 5.8$ $C_{\mu} = 6.33, C_{c} = 1.93$ $C_{\mu} = 6.87, C_{c} = 0.73$ $C_{\mu} = 12.33, C_{c} = 2.76$

(2)研究区内砂化白云岩及其不均性特征的成因机理,可以从"宏观构造动力作用""细观矿物结构组成""微观化学成分变迁"3个层面予以概括.

(3)在宏观层面,燕山运动的张拉应力作用导 致的张性断裂(裂隙)为该时期大量喷发的构造热 液提供了流动通道,致使天兴洲条带碳酸盐岩的白 云岩化乃至砂化(硅化)异常强烈;同时,构造营力 的作用,促使白云岩发生动力变质,加速了岩层的 构造发育.在细观层面,白云岩的溶蚀过程,使方解 石首先被溶蚀并被岩石矿物碎粒、碎粉取代;同时, 白云岩主要沿晶间孔或晶体结合面溶蚀分解及切 性割崩解,形成类似砂糖状白云岩砂颗粒乃至白云 岩粉.在微观层面,白云岩砂化基本经历了构造热 液作用、溶蚀、淋滤、沉淀、交代等过程,原岩中原生 矿物发生物理化学变化,形成新的次生矿物.

(4)依据大样本岩石饱和单轴抗压强度试验数 据统计结果,砂化阶段"微一弱、微一中、微一强"的 白云岩饱和单轴抗压强度降幅分别达 38.6%、 68.1%、90.0%,且呈幂函数降低的关系;由此,拟合 得到⑤<sub>1</sub>层全砂化极破碎白云岩的*f*<sup>#</sup>=1.3 MPa,解 决了全砂化白云岩难以制作标准岩样进行室内试 验获取岩体力学参数的工程难题;随后开展的 Hoek-Brown强度准则理论计算及桩基原位测试工 作,证明了该拟合值的准确性.

(5)白云岩砂化程度由弱到强,在岩石结构上 的演化特征为"完整一较完整一较破碎一破碎一极 破碎",在岩石强度上的演化特征为"坚硬一较硬一 较软一软一极软",在物质构成上的演化特征则为 "白云岩一白云岩砂一白云岩粉一粉质黏土".其具 体的量化表现或影响就是岩石单轴抗压强度等力 学指标的衰减.据此,对白云岩的砂化程度分级引 入量化依据,并与岩石类别、岩体完整程度等相关 指标实现了对应关系,从而建立了具备岩石力学参 数定量关系的"白云岩砂化程度分级表".

#### 5.2 展望

(1)本文只针对白云岩砂化对岩石单轴抗压强 度的影响进行了相关研究,后期工作中将运用 Hoek-Brown强度准则开展白云岩砂化对抗剪强 度、桩基参数等影响研究.

(2)值得注意的是:⑤1层的白云岩砂,级配良 好.考虑到原位状态下的⑤1全砂化白云岩,其岩体 仍然具有一定强度,该层作为基础持力层的可行性 是存在的.由于⑤1全砂化白云岩厚度变化极大,若 拟建大荷载建筑物采用桩基础,桩端非要穿透该 层,无疑会造成桩长过长从而导致施工难度及成本 大大增加;若要选取该层作为持力层,则桩基承载 力在如此深厚极破碎岩石地层中的发挥机理、桩基 参数的取值、最优桩型的控制等一系列问题都需要 进一步论证,笔者将在今后工作中开展相关研究.

致谢:感谢编辑老师的认真审阅,感谢审稿专 家提出的宝贵意见与建议!这些工作对本文质量 得以提高起到了至关重要的作用!

#### References

- Cui, J., 2009. Special Geological Environment of Bank Slope and Underground Engineering about Pingtou Hydroelectric Station of Meigu River (Dissertation). Chengdu University of Technology, Chengdu(in Chinese with English abstract).
- Davies, G. R., Smith, L. B. Jr., 2006. Structurally Controlled Hydrothermal Dolomite Reservoir Facies: An Overview. AAPG Bulletin, 90(11): 1641-1690. https://doi.org/ 10.1306/05220605164

- Dong, J.X., Gong, X.Y., Mi, J., et al., 2024. Structure and Application of SHF Classification Method for Surrounding Rock of Sandy Dolomite Tunnel. *Earth Science*, 49(8): 2813-2825(in Chinese with English abstract).
- Dong, J.X., Shen, Z.L., Cao, L., et al., 2023. Water-Sand Inrush Risk Assessment Method of Sandy Dolomite Tunnel and Its Application in the Chenaju Tunnel, Southwest of China. *Geomatics*, *Natural Hazards and Risk*, 14 (1).https://doi.org/10.1080/19475705.2023.2196369
- Dong, J.X., Zhang, S.W., Cheng, J., et al., 2023. Application of Fuzzy AHP Method to Classification of Dolomite Sandification Level. *Journal of Changjiang River Scientific Research Institute*, 40(2): 109–114, 123(in Chinese with English abstract).
- Guo, Y., Du, X.F., Yang, B., et al., 2023.Geochemical Characteristics and Genesis of Upper Sinian-Lower Paleozoic Dolomite in Lower Yangtze Region: A Case Study from Nanjing Area. *Earth Science*, 48(12):4558-4574(in Chinese with English abstract).
- He, W.X., 2008.Study of Genetic Mechanism about Dolomite Sandification in the Site Area of Pingtou Hydroelectric Station of Meigu River and Its Influence on the Project (Dissertation). Chengdu University of Technology, Chengdu (in Chinese with English abstract).
- Hu, X. B., 2009. Study of Dolostone's Karstic Sandification Characteristic and Mechanism in the Deep Bank Slope of Pingtou Hydropower Station in Meigu River (Dissertation). Chengdu University of Technology, Chengdu (in Chinese with English abstract).
- Huang, R.Q., Pei, X.J., Cui, S.H., 2016. Cataclastic Characteristics and Formation Mechanism of Rock Mass in Sliding Zone of Daguangbao Landslide. *Chinese Journal of Rock Mechanics and Engineering*, 35(1): 1–15 (in Chinese with English abstract).
- Jiang, Y. F., Zhou, F. C., Lin, J. Y., et al., 2023. Evolution Mechanism of Tunnel Water and Sand Inrush Considering Water-Rich Sandy Dolomite Hazard-Causing Structures. *Engineering Failure Analysis*, 153:107554.https:// doi.org/10.1016/j.engfailanal.2023.107554
- Jiang, Y.F., Zhou, P., Zhou, F.C., et al., 2022. Failure Analysis and Control Measures for Tunnel Faces in Water-Rich Sandy Dolomite Formations. *Engineering Failure Analysis*, 138: 106350. https://doi.org/10.1016/j. engfailanal.2022.106350
- Li, F.F., Ye, Y., Yu, Y.C., et al., 2023.Research Progress of Carbonate Rock Diagenesis. *Bulletin of Geological Science and Technology*, 42(1): 170-190(in Chinese with English abstract).

- Li, G.X., Zhang, B.Y., Yu, Y.Z., 2013. Soil Mechanics (2nd Edition). Tsinghua University Press, Beijing(in Chinese).
- Li, R., Jiao, Y. Q., Wu, L. Q., et al., 2008. Structurally Controlled Hydrothermal Dolomitization: A New Model in International Carbonates Field. *Geological Science and Technology Information*, 27(3): 35-40(in Chinese with English abstract).
- Li, W.Q., Liu, H.C., Li, P.P., et al., 2023. Diverse Fluids in Dolomitization and Petrogenesis of the Dengying Formation Dolomite in the Sichuan Basin, SW China. *Earth Science*, 48(9): 3360-3377(in Chinese with English abstract).
- Liu, H., Ma, T., Tan, X.C., et al., 2016.Origin of Structurally Controlled Hydrothermal Dolomite in Epigenetic Karst System during Shallow Burial: An Example from Middle Permian Maokou Formation, Central Sichuan Basin, SW China. *Petroleum Exploration and Development*, 43(6): 916-927 (in Chinese with English abstract).
- Liu, Z.B., Xing, F.C., Hu, H.R., et al., 2021. Multi-Origin of Dolomite in Lower Ordovician Tongzi Formation of Sichuan Basin, Western China. *Earth Science*, 46(2): 583-599(in Chinese with English abstract).
- Luo, X. J., 2013. On the History of Tectonic Evolution and Karstification in Wuhan. *Carsologica Sinica*, 32(2):195– 202 (in Chinese with English abstract).
- Luo, X.J., 2015. Karst Abnormal Development and Origin of the Tianxingzhou Carbonate Rook Belt in the Wuhan Area. *Carsologica Sinica*, 34(1): 35-42(in Chinese with English abstract).
- Richter, D.K., Gillhaus, A., Neuser, R.D., 2018. The Alteration and Disintegration of Dolostones with Stoichiometric Dolomite Crystals to Dolomite Sand: New Insights from the Franconian Alb (Upper Jurassic, SE Germany). Zeitschrift der Deutschen Gesellschaft Für Geowissenschaften, 169(1): 27-46. https://doi.org/10.1127/zdgg/ 2018/0150
- Wang, P.P., Yao, J., Jiang, L., 2019. Sandification Characteristics of Guizhou Dolomite and the Influence on Tunnel Support Structure. *Journal of Guizhou University (Natural Sciences)*, 36(3): 44-48(in Chinese with English abstract).
- Wang, Z.J., Du, Y.W., Jiang, Y.F., et al., 2021. Study on the Mechanism of Instability of Tunnel Face in Sandy Dolomite Stratum. *Chinese Journal of Rock Mechanics and Engineering*, 40(Suppl. 2): 3118-3126 (in Chinese with English abstract).
- Yao, T.T., Zhu, H.T., Yang, X.H., et al., 2020.Dolomite Origin of Shahejie Formation in Huanghekou Sag, Bohai

Bay Basin. *Earth Science*, 45(10): 3567-3578 (in Chinese with English abstract).

- Zhang, L. X., 2012. Formation Mechanism and Engineering Properties of Dolomite Karst Sandification(Dissertation). Chengdu University of Technology, Chengdu(in Chinese with English abstract).
- Zhang, L.X., Zhang, H.Q., Zhao, Q.H., et al., 2012a. Characteristics and Distribution of Dolomite Sandification at Pingtou Hydropower Station. *Yangtze River*, 43(19):42– 44, 78(in Chinese with English abstract).
- Zhang, L.X., Zhao, Q.H., Hu, X.B., et al., 2012b. Laboratory Dissolution Test on Dolomite and Its Micro-Dissolution Mechanism. *Journal of Engineering Geology*, 20(4): 576-584(in Chinese with English abstract).
- Zhao, Z. C., Zhang, Y. X., Liu, W. L., et al., 2023. Controlled Blasting Technology of Small Section Tunnel in Medium Sanded Dolomite: Taking the Yuxi Section Tunnel of the Central Yunnan Water Diversion Project as an Example. Science Technology and Engineering, 23(29): 12663-12671 (in Chinese with English abstract).
- Zhou, F.C., Li, J.Y., Jiang, Y.F., et al., 2023.Optimization of Radial Drainage Design for Water-Rich Tunnel in Sandy Dolomite Stratum Considering Pressure Relief Effect. *Structures*, 53: 861-881. https://doi.org/10.1016/j.istruc.2023.04.110

#### 中文参考文献

- 崔杰,2009.美姑河坪头电站岸坡特殊地质现象与地下工程 (博士学位论文).成都:成都理工大学.
- 董家兴,龚欣月,米健,等,2024.砂化白云岩隧洞围岩分类方 法SHF构建及应用.地球科学,49(8):2813-2825.
- 董家兴,张晟玮,程娟,等,2023.模糊层次分析法在白云岩砂 化等级划分中的应用.长江科学院院报,40(2):109-114,123.
- 郭颖,杜晓峰,杨波,等,2023.下扬子地区上震旦统一下古生 界白云岩地球化学特征及成因:以南京地区为例.地球 科学,48(12):4558-4574.
- 何文秀,2008.美姑河坪头水电站厂址区白云岩砂化成因及 其对工程影响研究(博士学位论文).成都:成都理工 大学.
- 胡相波,2009.美姑河坪头水电站岸坡深部白云岩岩溶砂化 特征及机理研究(博士学位论文).成都:成都理工大学.

- 黄润秋,裴向军,崔圣华,2016.大光包滑坡滑带岩体碎裂特 征及其形成机制研究.岩石力学与工程学报,35(1): 1-15.
- 李峰峰, 叶禹, 余义常, 等, 2023. 碳酸盐岩成岩作用研究进展. 地质科技通报, 42(1):170-190.
- 李广信,张丙印,于玉贞,2013.土力学(第2版).北京:清华大 学出版社.
- 李荣, 焦养泉, 吴立群, 等, 2008. 构造热液白云石化:一种国际碳酸盐岩领域的新模式. 地质科技情报, 27(3): 35-40.
- 李文奇,刘汇川,李平平,等,2023.四川灯影组白云石化流体 多样化特征及白云岩差异性成因.地球科学,48(9): 3360-3377.
- 刘宏,马腾,谭秀成,等,2016.表生岩溶系统中浅埋藏构造一 热液白云岩成因:以四川盆地中部中二叠统茅口组为 例.石油勘探与开发,43(6):916-927.
- 刘志波,邢凤存,胡华蕊,等,2021.四川盆地下奥陶统桐梓组 白云岩多元成因.地球科学,46(2):583-599.
- 罗小杰,2013. 试论武汉地区构造演化与岩溶发育史. 中国岩 溶,32(2):195-202.
- 罗小杰,2015.武汉地区天兴洲碳酸盐岩条带岩溶发育的异常性及其成因探讨.中国岩溶,34(1):35-42.
- 王朋朋,姚静,姜笠,2019.贵州白云岩砂化特征及其对隧道 支护结构影响.贵州大学学报(自然科学版),36(3): 44-48.
- 王志杰,杜逸文,姜逸帆,等,2021.砂化白云岩地层隧道掌子 面失稳机制研究.岩石力学与工程学报,40(S2):3118-3126.
- 姚婷婷,朱红涛,杨香华,等,2020.渤海湾盆地黄河口凹陷沙 河街组白云岩成因机理.地球科学,45(10):3567-3578.
- 张良喜,2012.白云岩岩溶砂化形成机理及其工程特性研究: 以美姑河坪头水电站为例(博士学位论文).成都:成都理 工大学.
- 张良喜,张海泉,赵其华,等,2012a.四川坪头水电站白云岩 砂化特征及发育分布规律.人民长江,43(19):42-44,78.
- 张良喜,赵其华,胡相波,等,2012b.某地区白云岩室内溶蚀 试验及微观溶蚀机理研究.工程地质学报,20(4): 576-584.
- 赵泽昌,张翼翔,刘万林,等,2023.中等砂化白云岩小断面隧 洞控制爆破技术:以滇中引水工程玉溪段隧洞为例.科 学技术与工程,23(29):12663-12671.