

块系岩体中的一种新型波动传播现象及其特征

王凯兴 潘一山

辽宁工程技术大学

2020.12.6

报告提纲

I、研究背景

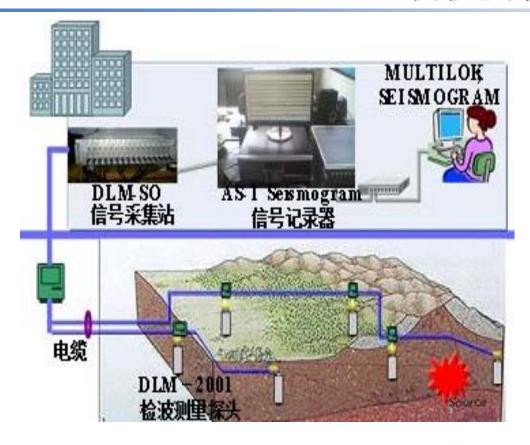
II、块系岩体动力传播特征

Ⅲ、结论

主要产煤省

🤨 冲击地压矿井





冲击地压微震监测系统

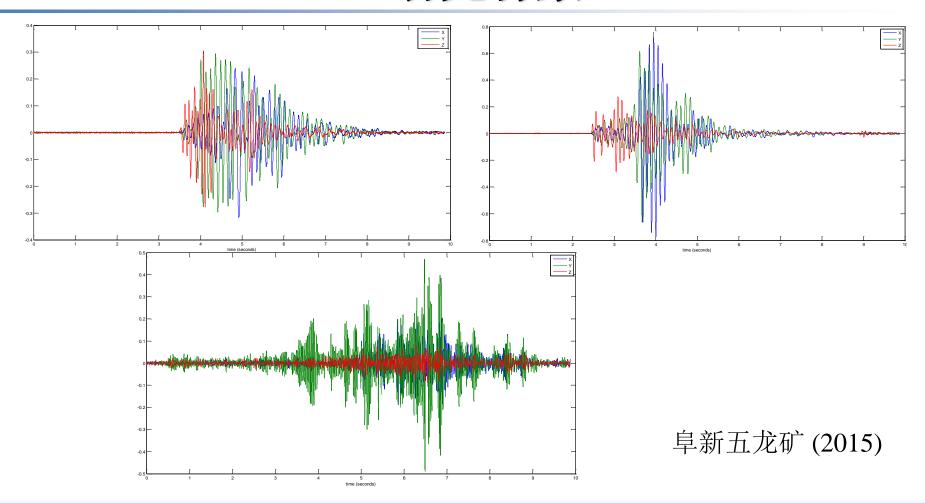
ARAMIS 微震监测系统

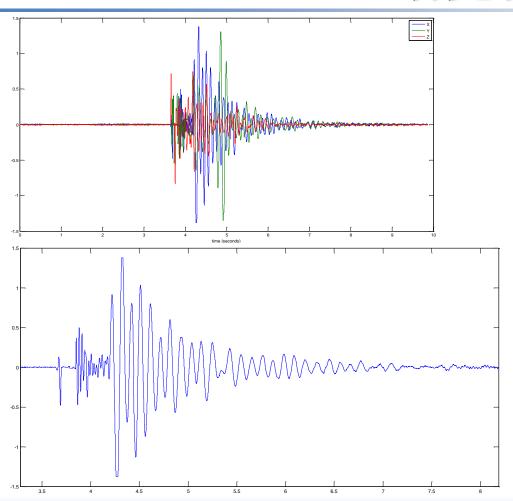
SOS 微震监测系统

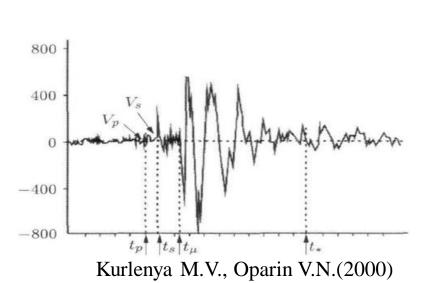
ESG 微震监测系统

KJ186微震监测系统

KJ551微震监测系统







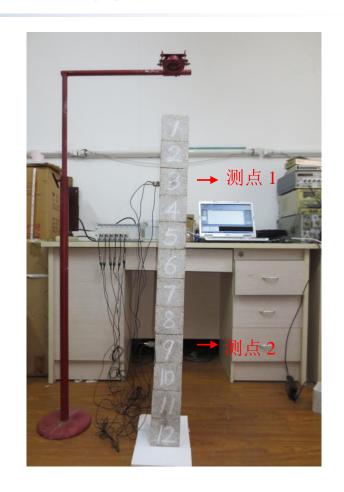
模型: 采用(100×100×100) *mm*花岗岩块体, 块体间的软弱介质采用橡胶垫片模 拟, 其弹模为0.37 MPa。

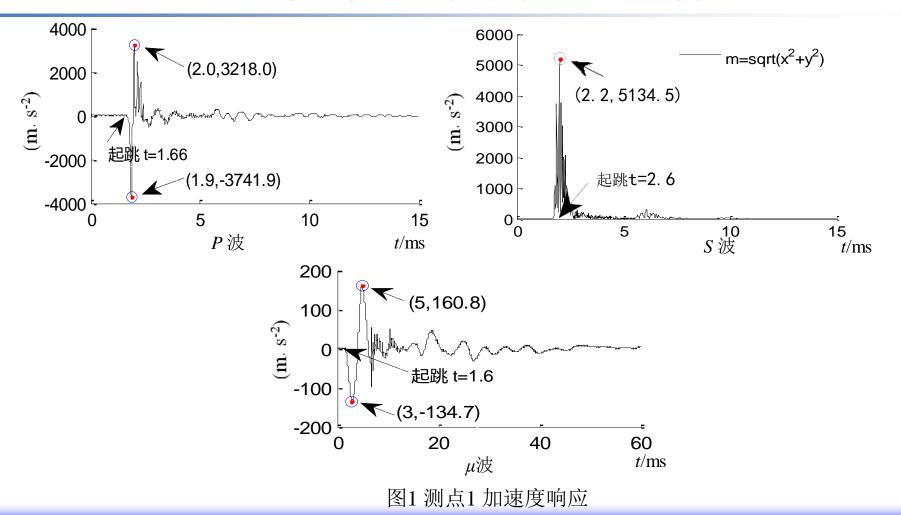
监测:数据采集系统采用TST-5915,在块体3和块体9侧面布置传感器。

扰动能量条件:
$$k = \frac{W}{MV_p^2} = \theta \times 10^{-\beta}$$
 $\begin{cases} 1 < \theta < 4 \\ 9 < \beta < 11 \end{cases}$

当质量为 0.3 kg的钢球, 在200mm 冲击高度自由落体时

$$k = 1.8372 \times 10^{-9}$$





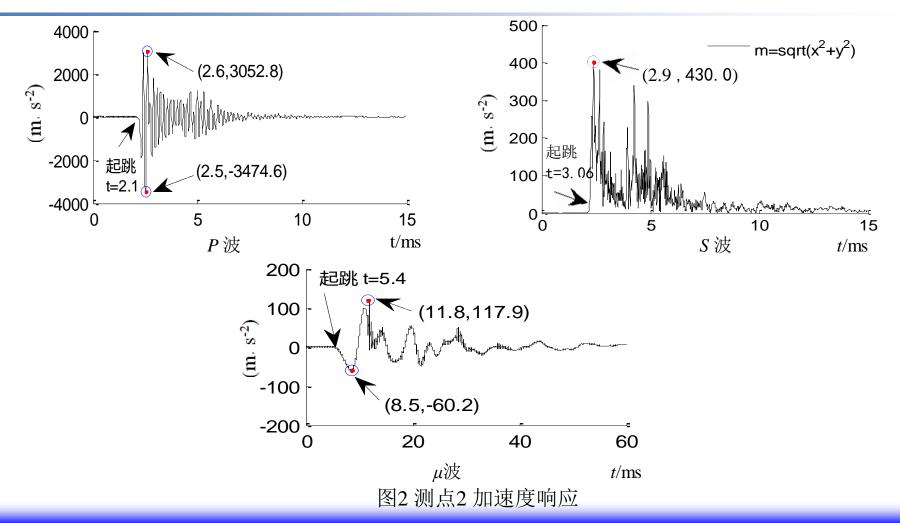


表1 测点加速度响应时域传播特征

波动传播 -	幅值衰减/%		时宽/ms		什 探'声
	最大值	最小值	测点1	测点2	传播速度/(m/s)
P波	5.1	7.1	0.7	1.0	1364
S波	91.6	87.6	0.89	1.63	1304
μ 波	26.7	55.3	4.7	4.5	158

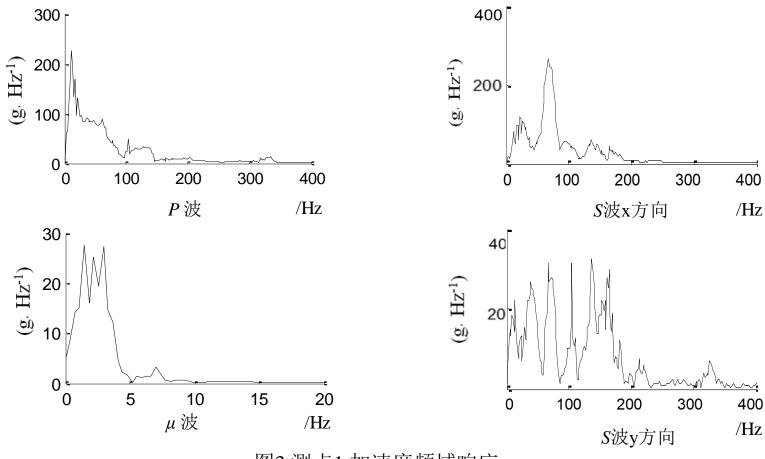


图3 测点1 加速度频域响应

表2 测点1 加速度频域响应特征

波动传播		中心频率/HZ	频带宽度/HZ	主频响应/HZ
P	波	35.3	35.7	11.6
S波	X方向	67.3	27.7	66.6
	Y方向	98.5	58.4	136.4
μ	波	2.2	1.0	1.5

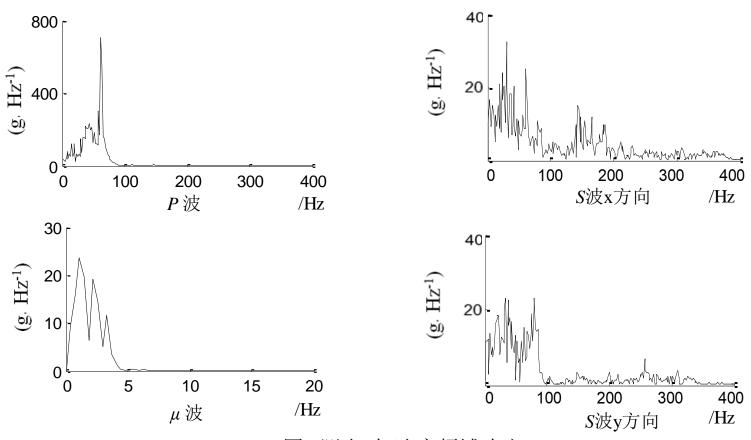
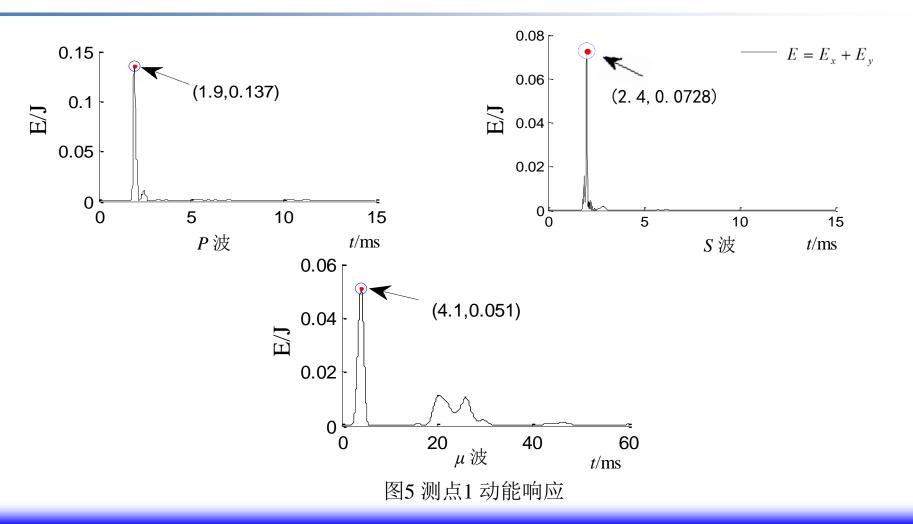


图4测点2加速度频域响应

表3 测点2 加速度频域响应特征

波动传播		中心频率/HZ	频带宽度/HZ	主频响应/HZ
P	波	54.3	13.2	61.6
c ht	X方向	64.8	64.4	30.0
S波	Y方向	53.7	48.1	33.3
μ	波	1.7	0.8	1.1



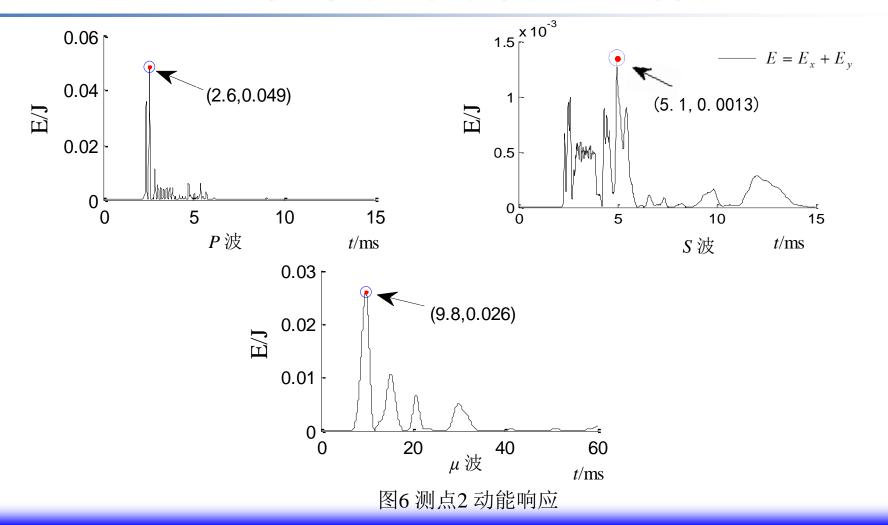
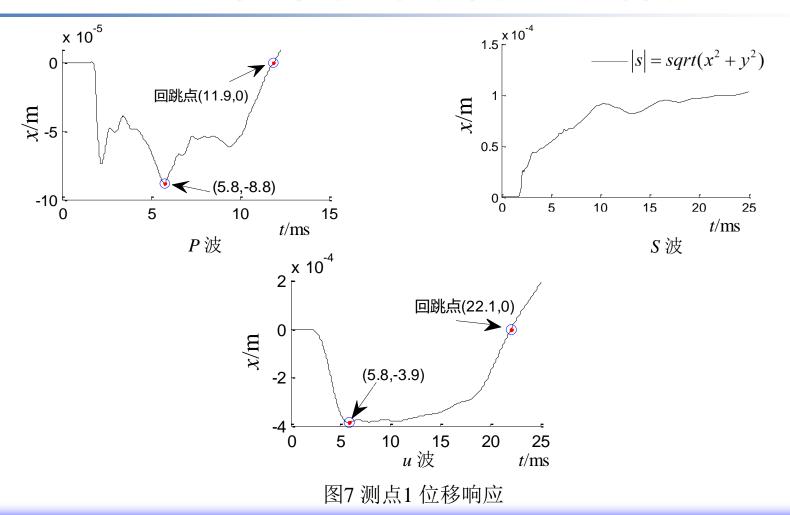


表4 由测点1到测点2动能衰减

波动传播	动能最大值衰减率/%	最大值时差/ms
P波	64.2	0.7
S波	98.2	2.8
μ波 	49.0	5.7



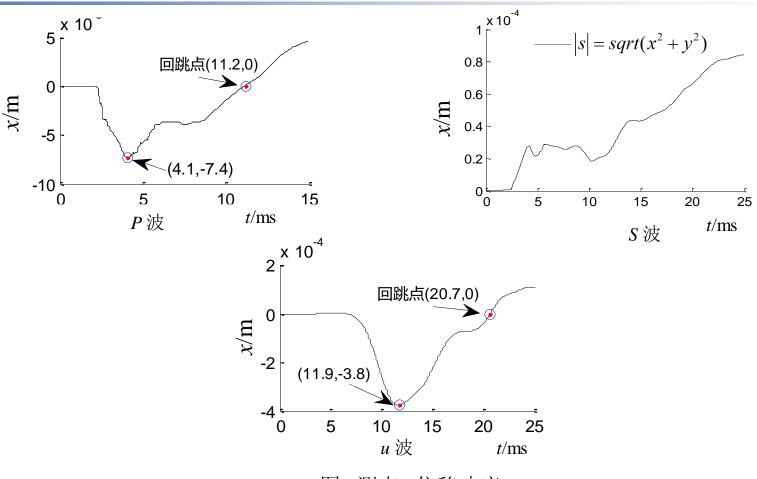


图8测点2位移响应

表5 由测点1到测点2位移衰减分析

波动传播	位移衰减率/%	回跳时差/ms
P波	15.9	0.7
S波	18.4	\
<i>μ</i> 波	2.5	1.4

Ⅲ、结论

- 1) u 波 (摆型波)是破碎非连续块系岩体中的一种特有动力传播现象,在其传播过程中伴随着块体动能与块体间弱介质势能的相互转化,是岩体中的一种非线性动力传播现象。
- 2)u波(摆型波)相比于P波和S波,其传播过程出现低频低速
- 、大摆幅长时间持续振动、块体动能衰减较慢等一系列特征,将对岩体的动力稳定性产生重要影响,这些特征也为微震监测

提供参考。





Email:kaixing_wang@163.com

